

COMITETUL DE REDACȚIE

*Redactor responsabil:*

ACADEMICIAN EM. POP

*Redactor responsabil adjunct:*

ACADEMICIAN N. SĂLĂGEANU

*Membri:*

ACADEMICIAN ŠT. PÉTERFI;

I. POPESCU-ZELETIN, membru corespondent al Academiei  
Republicii Socialiste România;  
prof. dr I. T. TARNAVSCHI; prof. TR. I. ȘTEFUREAC; dr. VERA  
BONTEA; dr. ALEXANDRU IONESCU;  
GEORGETA FABIAN — *secretar de redacție.*

Prețul unui abonament este de 90 de lei.  
În țară, abonamentele se primesc la oficile poștale, factorii  
poștali și difuzorii de presă din întreprinderi și instituții.  
Comenzile de abonamente din străinătate se primesc la I.C.E.  
LIBRI, Căsuța poștală 134—135 (Calea Victoriei 126), București,  
România sau la reprezentanții săi din străinătate.

Manuscrisele, cărțile și revistele pentru  
schimb, precum și orice corespondență  
se vor trimite pe adresa Comitetului de  
redacție al revistei „Studii și cercetări  
de biologie — Seria botanică”.

APARE DE 6 ORI PE AN

ADRESA REDACTIEI  
SPLAIUL INDEPENDENȚEI NR. 206  
BUCHARESTI

# Studii și cercetări de BIOLOGIE

## SERIA BOTANICĂ

Biol. Inv.

Supliment la volumul

„PROGRESE ÎN PALINOLOGIA ROMÂNEASCĂ”

TOMUL 23

1971

Nr. 5

### S U M A R

Pag.

VIOLETA ILIESCU, Asociații palinologice devoniene (forajul Smirna — Platforma moesică) (Sur les associations palinologiques dévonniennes (le forage de Smirna — plate-forme moesienne)) . . . . .	367
IUSTINIAN PETRESCU, Date palinologice asupra florei fosile de la Tihău — Sălaj. (Palynological data on the fossil flora of Tihău — Sălaj) . . . . .	375
B. DIACONEASA și TR. I. ȘTEFUREAC, Analiza sporo-polinică și unele considerații fitoistorice asupra tinovului Valea Știni (jud. Suceava) (Analyses sporo-poliniques et certaine considérations phytolithiques sur le marais oligotrophe de Valea Știni (District de Suceava) Roumanie) . . . . .	381
MARIAN NEMEŞ, VIORICA LUPŞA și DANIELA RĂDULESCU, Analiza sporo-polinică a unor soluri din Munții Bucegi (Pollens analysis of some soils in the Bucegi Mountains) . . . . .	389
MARIN CĂRCIU MARU și GEORGETA NIȚU, Studii palinologice în solurile din Munții Parâng (II) (Études palynologiques des sols des « Munții Parâng » (II)) . . . . .	395
NICOLAE BOȘCAIU, VIORICA LUPŞA și VASILE BORONEANT, Analiza sporo-polinică a sedimentelor din Peștera lui Climente (defileul Dunării) (Analyse sporo-pollinique des couches archéologiques de la grotte Peștera lui Climente (Défilé du Danube)) . . . . .	401
GHEORGHE COLDEA, Diagrama sporo-polinică a mlaștinii de la Băile Iaz (Munții Plopiș) (Das Sporen-Pollen-Diagramm des Sumpfes von Băile Iaz (Plopiș-Gebirge)) . . . . .	405

NICOLAE BOȘCAIU și ELENA MĂGĂLIE, Cercetări aeropalinologice în sudul Olteniei (Recherches aéropalynologiques dans le midi de l'Olténie (Roumanie)) . . . . .	409
VIORICA LUPŞA și ELENA MĂGĂLIE, Cercetări palinologice în Podișul Mehedinți (I) (Palynologische Forschungen in der Mehedinți — Hochebene (I)) . . . . .	415
ATTILA BAN și MADELEINE ALEXANDRU, Spectrele sporo-palinice corespondente actualelor condiții fizico-geografice din partea de sud-est a României (Споро-пыльцевые спектры, соответствующие современным физико-географическим условиям в юго-восточной части CCP) . . . . .	419
I. T. TARNAVSCHI și NATALIA MITROIU, Cercetări morfopalinologice asupra familiei Rosaceae — Prunoideae (Morphopalynologische Untersuchungen betreffend die Rosaceae — Prunoideae) . . . . .	429
I. T. TARNAVSCHI și I. R. CIOBANU, Ultrastructura grăuncioarelor de polen la <i>Capsicum annuum</i> L. c. var. Uriaș de California (Zur Ultrastruktur der Pollenkörner von <i>Capsicum annuum</i> L. cv. Uriaș de California) . . . . .	455
E. C. VICOL, Un alergen periculos pe cale de răspindire: <i>Ambrosia artemisiifolia</i> L. ( <i>Ambrosia artemisiifolia</i> L.: — ein in Ausbreitung begriffenes gefährliches Allergen) . . . . .	461

**ASOCIAȚII PALINOLOGICE DEVONIENE**  
(Forajul Smirna — Platforma moesică)

DE

VIOLETA ILIESCU

Studii complexe, întreprinse de Ministerul Minelor, Petrolului și Geologiei asupra unor foraje de mare adâncime, au furnizat date interesante în ceea ce privește clarificarea structurii de amănunt și stratigrafiei formațiunilor din fundamentele Platformei moesice. În cadrul acestor lucrări se înscrie și forajul de referință de la Smirna, amplasat la aproximativ 1,5 km est de sat, pe interfluviul Ialomitia — Călmățui, proiectat pentru 4 500 m adâncime și executat în scopul obținerii de informații referitoare la structura geologică a formațiunilor interceptate, determinarea grosimii acestora, stabilirea faciesurilor și raporturilor lor tectonice.

Forajul de la Smirna a străbătut o coloană de 4 203 m în care, pe criterii paleontologice, litologice și pe baza diagramelor electrice (D. Panu, 1967)<sup>1</sup>, s-au separat următoarele limite stratigrafice:

dacian/ponțian	— 486 m (—453)
ponțian/meotian	— 542 m (—509)
meotian/sarmațian	— 756 m (—723)
sarmațian/albian	— 956 m (— 923)
albian/cretacic inferior	— 1 210 m (—1 178)
cretacic inferior/malm	— 2 090 m (—2 058)
malm/carbonifer	— 2 160 m (—2 123)
carbonifer/devonian superior	— 2 917 m (—2 883)
devonian superior/devonian inferior	— 3 835 m (—3 801)

<sup>1</sup> Panu D., 1967, Raport geologic privind rezultatele obținute cu sonda 2341 — Smirna — IGEX, Raport, Arh. Com. de Stat al Geol., București.

Forajul a fost oprit în seria cuarțitică a devonianului inferior la adâncimea de 4 203 m.

Devonianul, interceptat de la adâncimea de 2 917 m, pe o grosime de 1 286 m, este constituit după criterii geologice, paleontologice și geofizice (D. Panu, 1967)<sup>2</sup> din :

- orizontul superior al devonianului inferior, cu o grosime de 368 m (3 835—4 203 m), având în general un caracter detritic;
- devonianul mediu, cu o grosime de 85 m (3 750—3 835 m), cu caracter calcaros (calcare dolomitice negre) și
- devonian superior, cu o grosime de 833 m (2 917—3 750 m), cu puternic caracter calcaros, în facies lagunar.

Analizele palinologice efectuate în depozitele devonianului inferior și mediu (D. Beju, 1967; V. Iliescu, 1969<sup>3</sup>) au pus în evidență asociații relativ bogate și caracteristice, care au permis preciziuni de ordin stratigrafic, completindu-se astfel informațiile de ordin paleontologic cunoscute asupra devonianului de la Smirna (D. Patrulius și M. Iordan, 1969; A. Drăgănescu și M. Iordan, 1969<sup>4</sup>).

Din depozitele devonianului inferior și mediu au fost prelucrate și analizate 14 probe colectate pe un interval de aproape 280 m, între adâncimile de 3 845 și 4 124 m (fig. 1). Din punct de vedere litologic, aceste depozite au un puternic caracter detritic, fiind reprezentate prin ortocuarțite cenușii foarte compacțe cu intercalații de sisturi silicioase, argilite negre cu piritizări și prin microconglomerate cuarțitice cu intercalații de argilite verzi și cărămizii, feruginoase.

Seria de sisturi argilitice și de argilite păstrează un conținut fosilifer bogat și variat, care a permis încadrarea acesteia în limitele devonianului inferior și mediu, pînă în givetian.

Asociațiile palinologice obținute sunt prezentate începînd cu nivelele de la baza forajului, în ordinea succesiunilor stratigrafice (fig. 2).

### Devonian inferior

Din intercalații de argilite negre și cafenii ale seriei de ortocuarțite cenușii, compacțe, au fost obținute prin prelucrare asociații microfloristice relativ bogate, caracteristice intervalului gedinnian — coblenzian în nivelele cuprinse între 4 116—4 124 și 4 074—4 065 m adâncime.

Lista formelor identificate, cuprinde :

*Leiotriletes* sp.

*Leiotriletes minutissimum* Naum.

*Leiotriletes minor* Moreau

*Leiotriletes cf. simplex* Naum.

<sup>2</sup> Op. cit.

<sup>3</sup> Violeta Iliescu, 1969, Studii palinologice pe formațiuni cristalofiliene prepaleozoice și paleozoice inferioare întlnite în foraje. Raport Arh. Inst. geol., București.

<sup>4</sup> A. Drăgănescu și M. Iordan, 1969, Studiul forajelor adânci IGEX din Platforma moecică (forajul Cireșu, Smirna, Zăvoaia), Raport Arh. Inst. geol., București.

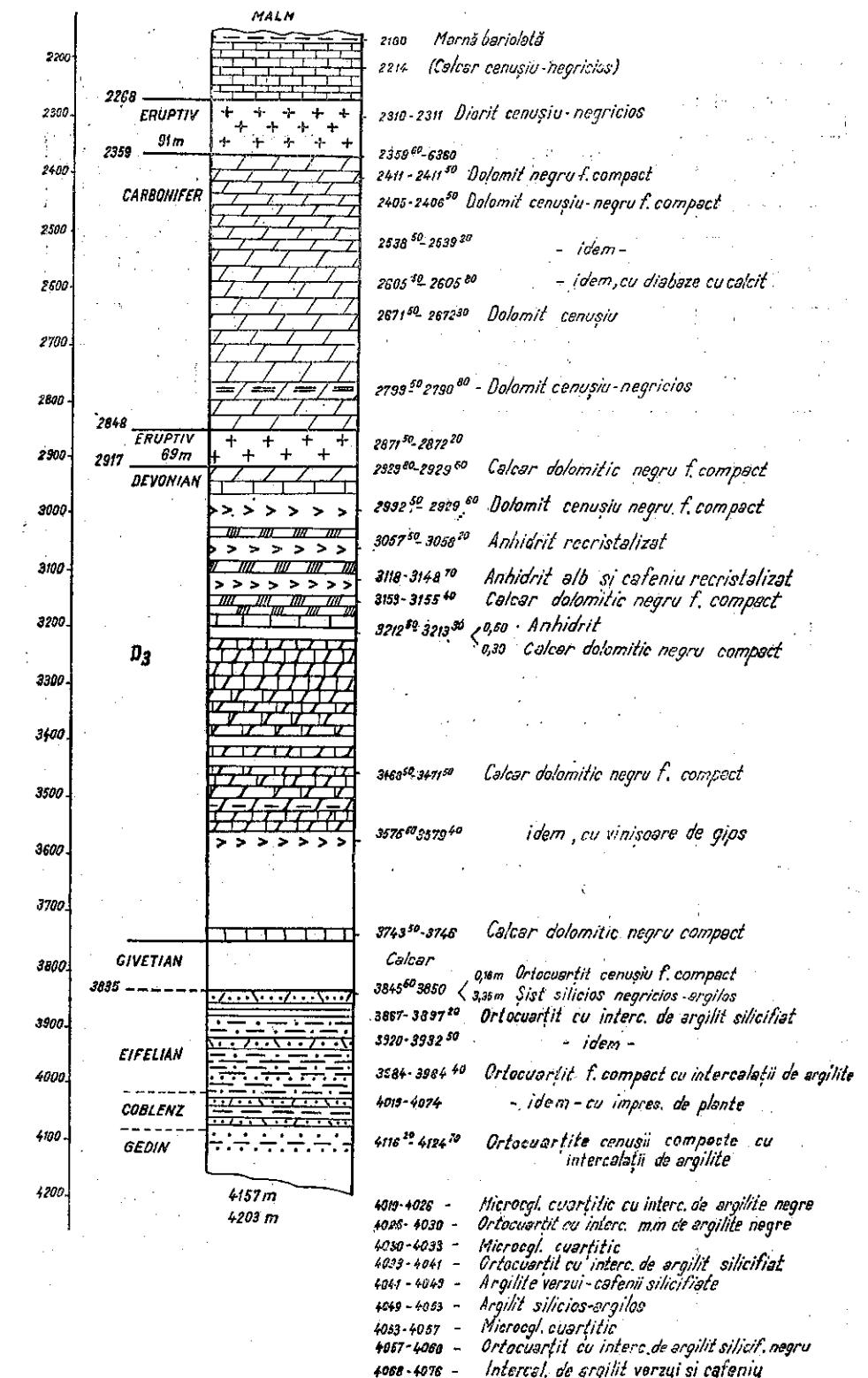


Fig. 1. — Forajul de la Smirna, Coloana stratigrafică.

ADÎNCIMEA	UNITĂȚI TAXONOMICE	DEVONIAN		
		1 jetin	2 coblenz siegen ems.	3 eifelian givetian frasian famen.
418-412 fm	<i>Leiotriletes sp.</i>			
405-407 fm	<i>Leiotriletes minutissimum</i>		--	
404-405 fm	<i>Leiotriletes parvus</i>			
387-387,5 m	<i>Leiotriletes simplex</i>		--	
385-385,5 m	<i>Leiotriletes minor</i>		--	
	<i>Calamospora sp.</i>			
	<i>Calamospora cf. microrugosa</i>			
	<i>Punctatisporites sp.</i>			--
	<i>Punctatisporites glaber</i>			
	<i>Punctatisporites cf. punctatus</i>			
	<i>Punctatisporites solidus</i>	--	--	--
	<i>Retusotriletes sp.</i>			
	<i>Retusotriletes communis</i>		--	--
	<i>Retusotriletes simplex</i>		--	
	<i>Retusotriletes dubius</i>		--	--
	<i>Granulatisporites sp.</i>			
	<i>Granulatisporites munensis</i>			
	<i>Granulatisporites cf. newportensis</i>		--	--
	<i>Granulatisporites rudigranulatus</i>			
	<i>Cyclogranisporites sp.</i>			
	<i>Cyclogranisporites plicatus</i>		--	--
	<i>Acanthotriletes sp.</i>			
	<i>Acanthotriletes cf. raptus</i>		--	
	<i>Acanthotriletes cf. multisæctus</i>			
	<i>Apiculatisporites sp.</i>			
	<i>Apicularetusispora sp.</i>			
	<i>Emphanisporites sp.</i>			
	<i>Emphanisporites minutus</i>			
	<i>Emphanisporites cf. radiatus</i>			
	<i>Perforosporites sp.</i>			
	<i>Convolutispora sp.</i>			
	<i>Convolutispora tenuis</i>			
	<i>Dictyotriletes minor</i>			
	<i>Stenozonotriletes sp.</i>			

Fig. 2 — Distribuția stratigrafică a asociațiilor microfloristice din forajul de la Smirna.

*Punctatisporites* sp.*Punctatisporites* cf. *solidus* Naum.*Calamospora* cf. *microrugosa* (Ibr.) S.B.W.*Granulatisporites* sp.*Retusotriletes communis* Naum.*Acanthotriletes raptus* Allen*Apiculatisporites* sp.*Emphanisporites minutus* Allen*Emphanisporites* cf. *radiatus* Winslow.*Perforosporites* sp.

Pe lîngă formele identificate, materialul microorganic obținut din aceste nivele păstrează numeroase fragmente vegetale, țesuturi, elemente microfitoplanctonice nedeterminabile, fragmente de scolecodont, acritarche.

Asociația microfloristică identificată cuprinde genuri de largă distribuție stratigrafică pentru întreg intervalul devonianului : *Leiotriletes*, *Calamospora*, *Punctatisporites*, *Granulatisporites*, *Retusotriletes*, *Acanthotriletes*. Dintre acestea unele sunt reprezentate prin specii caracteristice devonianului inferior (eventual pentru intervalul downtownian — emsian), printre care *Leiotriletes minor*, *Calamospora microrugosa*, *Punctatisporites solidus*, *Emphanisporites minutus*, *E. radiatus*.

#### Devonian inferior — devonian mediu

La nivelul cuprins între 4 040,5 și 4 049,5 m adâncime, caracterul litologic este predominant grezos-cuarțitic cu frecvențe intercalării de argilite verzui-cafenii, silicificate, în care se recunosc impresiuni de psilofitale (*Hyenia* și *Aneurophyton*). Pe criterii litologice și paleontologice aceste depozite au fost corelate cu depozitele eifelianului, străbătute de forajul de la Mangalia (D. Patruțiu și M. Iordănescu, 1969).

Materialul prelucrat, provenit din intercalăriile de argilite, a pus în evidență un conținut palinologic foarte bogat și variat, cu valoare stratigrafică certă pentru intervalul cuprins între devonianul inferior și mediu, respectiv pentru coblenzian — eifelian.

Asociația microfloristică identificată este cea mai bogată din întreaga succesiune a devonianului interceptat de forajul de la Smirna și ea corespunde nivelului de intercalări argilitice în care se găsesc și impresiunile de macrofloră.

În acest orizont, s-au determinat :

*Leiotriletes simplex* Naum.*Leiotriletes minor* Moreau

- Leiotriletes minutissimum* Naum.  
*Punctatisporites glaber* (Naum.) Playford  
*Punctatisporites* cf. *solidus* Naum.  
*Calamospora* sp.  
*Calamospora microrugosa* (Ibr.) S.B.W.  
*Retusotriletes communis* Naum.  
*Retusotriletes simplex* Naum.  
*Granulatisporites* sp.  
*Granulatisporites muniensis* Allen  
*Granulatisporites* cf. *newportensis* Chal. Strael.  
*Granulatisporites rudigranulatus* Staphi.  
*Cyclogranisporites* cf. *plicatus* Allen  
*Convolutispora* sp.  
*Convolutispora tenuis* Mend.  
*Perforosporites* sp.  
*Stenozonotriletes* sp.

Conținutul microorganic obținut cuprinde, pe lîngă formele caracteristice florei devoniene continentale, și multe elemente microplanctonice din grupul sferomorfitelor, frecvent întâlnite în paleozoicul inferior.

Întreaga asociație palinologică identificată se încadrează în limitele devonianului inferior și mediu, unde s-au putut recunoaște elemente cu o valoare stratigrafică mai precisă, ca, de exemplu, *Leiotriletes minor*, citat de A. Moreau-Benoit în coblenzian — eifelianul din Franța (Anjou), *Calamospora microrugosa* și *Cyclogranisporites plicatus* menționate de K. C. Allen în devonianul inferior și mediu (coblenzian — givetian) din Spitzberg, *Retusotriletes communis* și *R. simplex* citate de M. G. Mortimer în devonianul inferior din Anglia, *Convolutispora tenuis* menționat de C. A. Menendez în devonianul inferior și mediu din Paraguay și *Perforosporites* pe care G. N. Chalonier îl citează ca element caracteristic pentru intervalul emsian — eifelian.

În concluzie, ținând seama de repartitia stratigrafică a formelor determinate, citate în literatura de specialitate, asociația microfloristică obținută în acest nivel corespunde intervalului coblenzian — eifelianului.

#### Devonian mediu

Devonianul mediu a fost detectat într-o serie de ortocuarțite compacte, în alternanță cu argilite silicificate negricioase, siltite cu hieroglife și cuarțite negre foarte dure și dolomite negre, situate între adâncimile de 3 845 și 3 897 m.

În argilele din intervalul cuprins între 3 867 și 3 897 m adâncime, s-au recunoscut entroce de crinoizi recristalizate, ostracode de talie mică, fragmente probabil de alge solenoporacee și de trilobiți (*Proparia*?), care atestă vîrstă devoniană.

D. Patrulius și M. Iordan (1969) citează în acest nivel resturi de brachiopode (*Lingula* aff. *nuda*, *Spirifer* aff. *audaculus*), lamelibranchiate (*Goniophoria* sp.), pedunculi de crinoizi, faună concludentă pentru devonianul mediu.

Din asociația microfloristică obținută cităm :

- Leiotriletes simplex* Naum.  
*Retusotriletes communis* Naum.  
*Retusotriletes dubius* Rich.  
*Granulatisporites* sp.  
*Granulatisporites muniensis* Allen  
*Cyclogranisporites* sp.  
*Cyclogranisporites plicatus* Allen  
*Apiculiretusispora* sp.  
*Apiculatisporites* sp.  
*Acanthotriletes* sp.  
*Acanthotriletes* cf. *multisaetus* Rich.  
*Acanthotriletes raptus* Allen  
*Dictyotriletes minor* Naum.

Ținând seama de repartitia stratigrafică a formelor identificate în acest nivel constatăm că ele pot fi grupate în trei categorii. Prima categorie cuprinde elemente cu distribuție stratigrafică mai largă, în întreg devonianul, ca *Leiotriletes simplex*, *Retusotriletes communis*, *Cyclogranisporites plicatus*; în cea de-a doua sunt incluse formele citate mai ales în eifelian, și anume *Dictyotriletes minor*, iar în a treia cele cantonate frecvent în intervalul eifelian — givetian, cum sunt *Retusotriletes dubius*, *Acanthotriletes multisaetus*.

În concluzie, ținând seama de repartitia stratigrafică a elementelor din asociația palinologică prezentată, putem aprecia pentru acest nivel vîrstă devoniană medie (eifelian — givetian).

## SUR LES ASSOCIATIONS PALYNOLOGIQUES DÉVONIENNES

(le forage de Smirna—plate-forme moesienne)

## Résumé

L'objet de cet article est l'étude palynologique des dépôts traversés par le forage de Smirna (Plate-forme moesienne).

Plusieurs échantillons ont été analysés jusqu'à 280 m d'épaisseur et des résultats concluents concernant l'âge des dépôts ont été obtenus.

Les associations palynologiques identifiées ont permis la mise en évidence d'une succession stratigraphique propre au Dévonien inférieur et moyen : Dévonien inférieur — Gedinnien — Coblenzien (entre les profondeurs de 4 124 et 4 065 m); Dévonien inférieur — Dévonien moyen — Coblenzien — Eifelien (le niveau avec des impressions des plantes situé à une profondeur de 4 049,5 et 4 040,5 m) et le Dévonien moyen — Eifelien — Givetien (entre 3 897 et 3 845 m).

Les résultats des analyses palynologiques sont corrélés avec les données de la macrofaune et de la macroflore trouvées dans ces dépôts.

## BIBLIOGRAPHIE

- ALLEN K. C., 1965, Lower and Middle Devonian Spores of North and Central Westspitzbergen, *Palaeontology*, 8, 4, 687—748.  
 BEJU D., 1967, Quelques Spores, Acrilarches et Chitinozoaires d'âge Dévonien inférieur de la Plate forme moesienne (Roumanie), *Rev. Paleobot. Palynol.*, 5, 39—49.  
 CHALONER W. G., PETTITT J. M., 1964, A sed megaspores from the Devonian of Canada, *Palaeontology*, 7, 1, 29—36.  
 MC GREGOR D. C., 1960, Devonian spores from Melville Island Canadian arctic archipelago, *Palaeontology*, 3, 1, 26—44.  
 MC GREGOR D. C., 1967, Composition and range of some Devonian assemblages of Canada, *Rev. Paleobot. Palynol.*, 1, 173—184.  
 MENENDEZ C. A. a. PÖTHE DE BALDIS E., 1967, Devonian spores from Paraguay, *Rev. Paleobot. Palynol.*, 1, 161—172.  
 MOREAU-BENOIT A., 1966, Etude des spores du Dévonien inférieur d'Avrillé (le Flechay) Anjou, *Rev. Micropal.*, 8, 4, 215—232.  
 MOREAU-BENOIT A., 1967, Premières résultats d'une étude palynologique du Dévonien de la Carrière de Fours à Chaus d'Angers, *Rev. Micropal.*, 9, 3.  
 MORTIMER M. G., 1967, Some Lower Devonian microfloras from Southern Britain, *Rev. Paleobot. Palynol.*, 1, 95—109.  
 PATRULIU D. și IORDAN M., 1969, Notă asupra prezenței unor pești placodermi în Devonianul din Platforma moesică, Dări de seamă, *Inst. geol.*, LIV, 2, 17—23.  
 RICHARDSON J. B., 1960, Spores from the Middle Old Red Sandstone of Cromarty, Scotland, *Palaeontology*, 3, 1, 45—63.  
 RICHARDSON J. B., 1967, Some British Lower Devonian Spore assemblage and their stratigraphic significance, *Rev. Paleobot. Palynol.*, 1, 111—130.  
 SULLIVAN H. J., 1964, Miospores from the Drybrook Sandstone and associated measures in the forest of Dean Basin Gloucestershire, *Paleontology*, 7, 3, 351—392.

Institutul geologic București

## DATE PALINOLOGICE ASUPRA FLOREI FOSILE DE LA TIHĂU — SĂLĂJ

DE

IUSTINIAN PETRESCU

Într-o lucrare anterioară (I. Petrescu, 1969) anunțam identificarea unui nou afloriment paleofloristic, în baza formațiunilor burdigaliene, amplasat în perimetru localității Tihău — Sălăj. În acea ocazie s-a făcut studiu morfologic al amprentelor foliare recoltate din cuibul fosilifer menționat.

Întrucât flora fosilă de la Tihău este singura din țara noastră care aparține burdigalianului și deci susține interes în urmărirea evoluției florelor fosile din NV Transilvanie, am ținut ca studiu de morfologie foliară să fie completat cu date de analize sporo-polinice.

Precizăm că extragerea grăuncioarelor de spori și de polen s-a făcut chiar din argila în care s-au conservat tiparele frunzelor fosile. Acest material pelitic apare ca intercalări subțiri, lentiliforme, de ordinul centimetrilor, în stiva de gresii cu faună litoral-marină de pe valea Liniei, la punctul numit Piatra Corbilor. Cuibul paleofloristic cercetat se conținează în baza gresiilor burdigaliene amintite, care, în această parte a țării, se dezvoltă sub faciesul „stratelor de Coruș”.

## INVENTARUL PALEOFLOREI DE LA TIHĂU

Din preparatele efectuate s-au determinat următoarele forme morfologice de spori și de polen: *Fungi*; *Muerrigerisporis romanicus* n. sp.; *Verrucatosporites rugosus* Kr., Paclt., Sontag, *V. alienus* (R. Pot.) Th.-Pf., *V. favus* (R. Pot.) Th.-Pf., *Reticuloidosporites dacicus* n. sp., *Polypodiaceoisporites gracilimus* Nagy, *P. cf. saxonicus* Kr., Paclt., Sontag, *Laevigatosporites gracilis* Wilson et Webster, *Inaperturopollenites hiatus* (R. Pot.) Th.-Pf., *Pityosporites labdacus* (R. Pot.) Th.-Pf., *Pollenites punctatus* R. Pot., *P. levius* R. Pot., *Engelhardtia* sp., *Carya-pollenites stradowensis* Kr., *Carya* sp., *Tricolporopollenites henrici* (R. Pot.) Th.-Pf., *T. liblarensis* (Th.) Th.-Pf., *Tricolporopollenites cin-*

*gulum* (R. Pot.) Th.-Pf., *T. cf. villensis* (Th.) Th.-Pf., *Tricolporopollenites* sp., *T. krutschi* R. Pot., *T. cf. marcodurensis* Th.-Pf., *T. margaritatus* (R. Pot.) Th.-Pf., *Acer* sp. ?, *Triatrypollenites* sp., *Multilobopollenites romanicus* n. sp., *Monocolpopollenites* sp.

În procente, marile grupe sistematice sunt repartizate astfel: ferigi 18%, conifere 5%, angiosperme 76%. Tinem să remarcăm slaba participare a coniferelor, iar în cadrul angiospermelor menționăm că 74% aparțin dicotiledonatelor. La angiospermele dicotiledonate un procent ridicat își adjudecă juglandaceele (32%), evercinele (24%), urmate de acvifoliacee (12%). Între juglandacee de o deosebită frecvență sunt granulele de *Engelhardtia* și *Carya*, între evercine cel mai des întâlnit este *Tricolpopollenites henrici*, iar la acvifoliacee granulele de tip *T. marcodurensis* sunt predominante.

Rezumind, reiese că flora burdigaliană de la Tihău cuprinde următoarele forme de plante:

#### Microflora

- Fungi* (spori, hife)
- Muerrigerisporis romanicus* n. sp. (*Selaginellaceoideae*)
- Verrucatosporites rugufavus* Kr., Paclt., Sontag (*Polypodiaceae*)
- Verrucatosporites alienus* (R. Pot.) Th.-Pf. (*Polypodiaceae*)
- Verrucatosporites favus* (R. Pot.) Th.-Pf. (*Polypodiaceae*)
- Reticuloidosporites dacicus* n. sp. (*Polypodiaceae*)
- Polypodiaceoisporites gracillimus* Nagy (*Polypodiaceae*)
- Polypodiaceoisporites cf. saxonicus* Kr., Paclt., Sontag (*Polypodiaceae*)
- Laevigatosporites gracilis* Wilson et Webster (*Polypodiaceae*)
- Leiotriletes* sp. (*Polypodiaceae*)
- Inaperturopollenites hiatus* (R. Pot.) Th.-Pf. (*Taxodiaceae*)
- Pityosporites labdacus* (R. Pot.) Th.-Pf. (*Pinus diploxyylon*)
- Pityosporites absolutus* (Thierg.) Th.-Pf. (*Pinaceae*)
- Pollenites punctatus* R. Pot. (*Engelhardtia — Platycarya*)
- Pollenites levius* R. Pot. (*Engelhardtia*)
- Engelhardtia* sp.
- Carya-pollenites stradowensis* Kr. (*Carya*)
- Carya* sp.
- Tricolpopollenites henrici* (R. Pot.) Th.-Pf. (*Quercus*)
- Tricolporopollenites liblarensis* (Th.) Th.-Pf. (*Fagaceae, Querciceae*)
- Tricolporopollenites cingulum* (R. Pot.) Th.-Pf. (*Quercineae*)

*Tricolporopollenites cf. villensis* (Th.) Th.-Pf. (*Castanopsis*)

*Tricolporopollenites* sp. (*Quercus*)

*Tricolporopollenites krutschi* (R. Pot.) Th.-Pf. (*Nyssaceae*)

*Tricolporopollenites cf. marcodurensis* Th.-Pf. (*Aquifoliaceae, Ilex*)

*Tricolporopollenites margaritatus* (R. Pot.) Th.-Pf. (*Aquifoliaceae, Ilex*)

*Acer* sp. (?)

*Triatrypollenites* sp. (*Myrica*)

*Multilobopollenites romanicus* n. sp.

*Monocolpopollenites* sp.

#### Macroflora

*Myrica lignitum* (Ung.) Sap.

*Myrica* sp.

*Juglans acuminata* Al. Br.

*Juglans* sp.

*Carya denticulata* (Web.) Schimper

*Carya mirabilis* Kolakov.

*Alnus cf. nepalensis* Don.

*Carpinus cuspidens* (Sap.) Kolakov.

*Ulmus longifolia* Ung.

*Ulmus brauni* Heer

*Zelkova praelonga* (Ung.) Berger

*Cinnamomum polymorphum* Heer

*Cinnamomum scheuchzeri* Heer

*Laurus (Litsea)* sp.

*Buettneria tiliaefolia* (Al. Br.) Depape

*Cassia phaseolites* Unger sensu Krausei

*Leguminosites prosperinae* Heer

*Podogonium knorii* (Al. Br.)

*Acer tricuspidatum* Brønn

*Acer* sp. — *fructus*

*Sapindus falcifolius* (Al. Br.)

*Cedrela sarmatica* E. Kov.

*Leucothoe protoga* (Ung.) Sap.

*Fructus* sp.

#### CONSIDERAȚII ASUPRA PĂDURII FOSILE DE PROVENIENȚĂ

Tinând seama de prezența cantitativ-calitativă a diferitelor forme de spori și de polen, precum și de studiile de morfologie foliară, avem posibilitatea să facem cîteva aprecieri asupra vegetației de origine.

Așa după cum deja menționasem (I. Petrescu, 1969), pădurea de proveniență era dominată de prezența diferenților reprezentanți ai familiei Juglandaceae (*Carya*, *Engelhardtia*, *Juglans*), alături de care cvercineele (mai ales de tip *Tricolporopollenites henrici*), acvifoliaceele (îndeosebi *Tricolporopollenites marcodurensis*) și unele forme de *Acer* participau subordonat. La acest fond principal forestier, care forma caracterul esențial al vegetației fosile de la Tihău, se adăugau coniferele (*Abietaceae*), care prin cantitatea restrînsă și gradul ridicat de uzură ne sugerează că provin din locuri îndepărtate de cuibul fosilifer și, bineînțeles, dintr-un etaj altitudinal superior față de cel al pădurii de juglandacee.

La înălțimi mijlocii, dar probabil pe versanți mai zvintăți și bine expuși luminii solare, prosperau pîlcuri de lauracee și leguminoase arborescente.

Analizele microfloristice ne determină să considerăm că la adăpostul arborilor și arbustilor se dezvoltau covoare de ferigi destul de variate din punct de vedere sistematic; subliniem frecvența mare și varietatea formelor morfologice de *Polypodiaceae*.

Frecvența deosebită a juglandaceelor, alături de care se fac prezente în cantitate însemnată cvercineele, formele de *Acer*, *Sapindus*, *Nyssa*, *Ilex*, unele tipuri de lauracee și leguminoase exotice ne determină să presupunem că pădurea fosilă de la Tihău are asemănări izbitoare cu realitățile forestiere din swamps-urile atlantice nord-americane, îndeosebi cu pădurea de Hikory. Totodată, marea frecvență a granulelor de polen aparținând la *Engelhardtia* (gen care nu și-a lăsat macroresturi la Tihău) ne îndreptăște să adăugăm că pădurea fosilă în discuție mai purta încă elemente de seamă din vegetația Asiei de sud-est (arborii de *Engelhardtia* apar astăzi în pădurile muntoase din India de est și regiunile din jur). Tot ca elemente sud-est-asiatice menționăm și pe *Zelkova praelonga*, *Buettneria*, *Cinnamomum* și a.

Luind în considerare atât datele de teren, cât și condițiile climatice în care trăiesc cei mai apropiati descendenți actuali ai speciilor fosile descrise, putem arăta că flora fosilă de la Tihău se dezvoltă în condițiile unei temperaturi medii anuale de 15–17°C și a unor precipitații de circa 1 200 mm/an, cu o repartizare destul de uniformă în decursul anului.

#### PALYNOLOGICAL DATA ON THE FOSSIL FLORA OF TIHĂU-SĂLAJ

##### Summary

The author presents the results of the palynologic researches bearing on the Lower Miocen (Burdigalian) of Tihău, inferior basin of the Almașului Valley. It is underlined that the sporo-pollenic material from the clays out of which previously, the same author presented a macroflora, formed of foliary prints well preserved (Petrescu 1969).

The corroboration of the micro- and macroflora data permitted the reconstitution of the paleofloristic realities of the Lower Miocen of the North-West of Romania. Taking into consideration the ecology of the present descendants of the determined fossil plants (see the Romanian text at the micro and macroflora list), the author arrived at the following conclusions:

The original forest was dominated by different representatives of the Juglandaceae family (*Carya*, *Juglans*, *Engelhardtia*), close by which other elements can be pointed out as: *Quercus*, *Acer*, *Sapindus*, *Nyssa*, *Ilex*. Maybe that at the shelter of this kind of forests thrived large carpets of ferns (especially *Polypodiaceae*). Also at middle heights, but probable on the more dried sides and better exposed to the solar light, were the groups of *Ilex*, *Lauraceae* and arborescent *Leguminosaceae*.

The Conifers, very poorly represented, proceed from distant places from the fossiler center and, of course, from an altitudinal level superior to that of the Juglandaceae forest.

It is supposed that the examined fossil forest has the biggest resemblances with the realities of the North-American Atlantic swamps, especially with the zone of the Hikory forest. On the other hand, the great frequency of the *Engelhardtia* pollen, as the leaves of *Buettneria*, *Cinnamomum*, a.s. uphold that the floristic element from South-East Asia was rather well represented.

It is estimated that the fossil forest from Tihău thrived in the conditions of an yearly average temperature of 15–17°C and about 1200 mm/yearly rain-falls, with a rather uniform repartition.

##### BIBLIOGRAFIE

- BOBROWSKA R. J., 1965, *Kilka uwag o wieku kopalnej z Oseczow oraz węgla brunatnego z Turowa*, Przegląd Geol., **11**, 459–450.
- ILIESCU V. și CIOFLICA G., 1969, *Contribuții palinologice la reconstituirea vegetației de la limita oligocen-miocen*, Dări de seamă Com. Geol., **LIV**, 2 (1966–1967), 5–10.
- KRUTZCH W., 1962, 1963, 1967, *Atlas der mittel – und jungtertiären dispersen Sporen – und Pollen – sowie der Mikroplanktonformen des nordlichen Mitteleuropas*, Berlin, I–V.
- MEON-VILAIN H., 1968, *Analyses Sporo-polliniques dans l'Helvetien – type du Imihubel (Berne)*, Ecl. Geol. Helv., **61**, 2, 435–459.
- PANTIC N., EREGOVAC V. u. PANTIC V., 1966, *Palynologische Untersuchungen und Stratigraphie der terrestrische-limnischen tertiären Ablagerungen des Zenica-Sarajevo Becken*, Ann. Geol. Penn. Balk., **32**, 183–210.
- PETRESCU I., 1968, *Considerazioni generali sulla flora fossile della Valea Almașului (Romania Nord Occidentale)*, Boll. Soc. Geol. Ital., **7**, 1, 78–84.

- PETRESCU I., 1969, Date privind flora fosilă de la Tihău (NV Transilvaniei), Contribuții botanice, 281-289.
- POKROVSKAIA I. M., 1966, *Paleopalinologhia*, Leningrad, I-III.
- SONTAG E., 1966, Mikrobotanische (palynologische) Untersuchungen am 2. Niederlausitzer Flözhorizont, Geol. Beih., 54, 1-141.
- STUCHLIK L., 1964, Pollen analysis of the Miocene deposits of Rypin, Acta Paleobot., V, 2, 1-111.
- THIERSGART F., 1940, Die Mikropaläontologie als Pollenanalyse im dienst der Braunkohlenforschung, Stuttgart.

*Universitatea „Babeș-Bolyai” Cluj,  
Facultatea de biologie-geografie.*

**ANALIZA SPORO-POLINICĂ ȘI UNELE CONSIDERAȚII  
FITOISTORICE ASUPRA TINOVULUI VALEA STÎNII  
(jud. Suceava)**

DE

B. DIACONEASA și TR. I. ȘTEFUREAC

În plină zonă a molidului din Bucovina între localitățile Fundul-Moldovei și Cîrlibaba se găsește pe o suprafață de aproximativ 2 ha tinoval de la Valea Stînii, la altitudinea de circa 1100 m s.m. El este situat într-o ușoară depresiune cu înclinare în direcția vest-sud-vest și este străbătut de un pîrîlaș meandrât ce se varsă în pîrîul Sunătorul Mare, affluent din partea stîngă al Văii Stînii.

Existența acestui sfagnet din punct de vedere botanic este semnalată mai întîi de către M. Gulea (1930) în lucrarea sa asupra pinului silvestru din Bucovina, în care indică din vegetația acestuia unele plante turficole, între care și *Viola palustris*. Acest sfagnet cu molid, absent în general din vegetația actuală de pin, este încadrat de E. Pop (1960) în categoria mlaștinilor izolate ale regiunii Lucina, cu mențiunea că asupra acestuia „nu avem date mai amănunțite”. Începînd cu anul 1960 această mlaștină turboasă a fost studiată din punct de vedere geobotanic de către Tr. I. Ștefureac.

Din componența floristică a vegetației actuale a acestui sfagnet, în cea mai mare parte oligotrof, menționăm:

Dintre *Briofite*: numeroase specii de *Sphagnum*, ca *S. nemoreum*, *S. magellanicum*, *S. girgensohnii*, *S. palustre*, *S. warnstorffii*, *S. recurvum* și-a.; mai multe specii ale genului *Polytrichum*: *P. strictum*, *P. gracile*, *P. juniperinum*, *P. commune* (inclusiv f. *uliginosa*) și ale genului *Drepanocladus*: *D. vernicosus*, *D. fluitans*, *D. aduncus*, precum și participarea speciilor: *Aulacomnium palustre*, *Calliergon sarmentosum* (facies), *Acrocladium cuspidatum*, *Dicranum bonjeanii*, *Dicranodontium longirostre*, *Tetraphis pellucida*, *Plagiothecium denticulatum*, *Ptilium crista castrensis*, *Entodon schreberi* și-a.; pe lîngă mușchii frunzoși sunt prezente și unele *Hepaticae*, relativ frecvente, ca, de exemplu, *Mylia anomala*, *Cephalozia media*, *Calypogeia neesiana*, mai rar *C. sphagnicola* etc.

Dintre cormofitele ierboase, unele cantitativ bine reprezentate, menționăm pe *Carex stellulata*, *C. pauciflora*, *C. vulgaris*, *C. canescens*, *C. rostrata*, *C. leporina*, *Eriophorum vaginatum*, *E. latifolium*, *Juncus effusus*, *Succisa pratensis*, *Polygonum bistorta*, *Potentilla erecta*, *Drosera rotundifolia*, *Galium uliginosum*, *G. palustre* și a.; dintre cele lemnoase amintim speciile *Picea excelsa* (frecvent), *Pinus silvestris* (sporadic) (fig. 1),

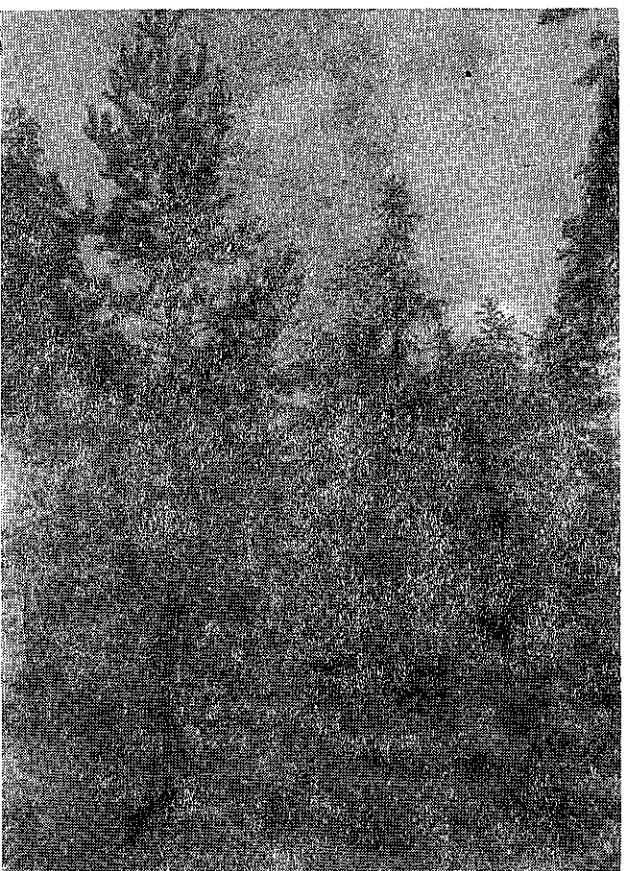


Fig. 1. — Reinstalarea unor exemplare de *Pinus silvestris* în molidișul din tinoxul de la Valea Stinii (Bucovina).  
Foto Tr. I. Ștefureac.

*Betula verrucosa*, *B. pubescens*, *Vaccinium myrtillus*, *V. vitis-idaea*, *Oxycoccus palustris* și a., lipsind *Andromeda polifolia*, *Empetrum nigrum*.

Componența briofitelor și a cormofitelor se oglindește în anumite raporturi fitocenotice, stabilind variante fitocenoze și subasociații, care se încadrează (după R. S o ó) în as. *Sphagneto* — *Eriophoretum vaginati*, al. *Oxycocco* — *Ericion* din cl. *Sphagnetea* = *Oxycocco* — *Sphagnetea* Br. — Bl. et Tx. 1943 sau (după T. Simion, 1962) as. *Eriophoro-vaginato* — *Sphagnetum caricetosum pauciflorae*.

În ultimii ani autorii lucrării de față au întreprins în acest tinox și cercetări polen-analitice, legate de unele aspecte fitoistorice ale acestui zăcămînt turbos. S-au efectuat foraje, în mai multe puncte, luîndu-se probe (din 15—15; 10—10; 5—5 cm) din 5 profile, și anume 2 în anul 1968 numai din zăcămîntul de turbă și 3 în anul 1969 atât din zăcămîntul de turbă (120—130 cm), cît și din sedimentul organo-mineral (mîloii) în grosime de circa 100 cm pînă la roca-mamă, astfel încît în partea de jos a tinoxului profilul a mers pînă la 225 cm.

Cercetările noastre au urmărit atât stabilirea direcției de evoluție a mlaștinii turboase, inclusiv a grosimii stratului turbos pe întreaga suprafață, cît mai ales cunoașterea paleofitoistorică a pădurilor ce s-au succedat în această zonă silvestră, descifrată polen-analitic. Cercetări mai îndeaproape asupra succesiunii briofitelor în zăcămîntul turbos de la Valea Stinii sănt în curs.

Din profilele extrase se constată că turbă propriu-zisă are o grosime cuprinsă între 100 și 195 cm și că a început să se sedimenteze în etape diferite fie pe roca-mamă (fig. 4, profil II), fie pe sediminte organo-minerale cu mult mai vechi și deosebit de interesante din punct de vedere palinologic (fig. 3, profil I).

Spectrele polinice ale zăcămîntului turbos propriu-zis reflectă succesiunea normală a pădurilor fini- și postglaciare din regiunea cercetată, așa cum a fost elucidată cu deosebită competență de către E. Pop (1929, 1932). Acelea ale sedimentului organo-mineral sănt însă total deosebite și pînă acum nesemnalate din nordul țării, avînd anumite afinități cu spectrele polinice de la Șipoșel (E. Pop, 1945).

#### Faza pinului

Polenul pinetelor glaciare și finiglaciale s-a păstrat în ambele profile atât în sedimentul organo-mineral (fig. 2, profil I, 225—150 cm), cît și în cel turbos propriu-zis (fig. 3, profil II, 195—150 cm).

Privită în ansamblu, competiția sporo-polinică a pinului (fig. 3, profil I) cu a molidului și a mesteacănușii, mai puțin cu a salciei și a elementelor termofile duce la constatarea că această fază s-a desfășurat în două etape separate.

a) Analizele de polen ale sedimentului organo-mineral din profilul I (160—225 cm) evidențiază în unele orizonturi o floră silvestră specifică unui climat rece (*Pinus* 85,33%, *Picea* 8,66%), din loc în loc remarcindu-se amprente sporo-polinice ale unor elemente termofile (*Ulmus*, *Tilia*, *Quercus*) sau unele chiar de nuanță subboreal-subatlantică (*Carpinus*, *Abies*).

Asemenea spectre privite fitoistoric au mai fost surprinse de P. Greguss în Ungaria (1940) într-o stațiune magdaleniană de lîngă Szeged, în Germania de P. Stark și F. Oberbeck (1932), precum și în Polonia și Cehoslovacia. Nu este exclusă posibilitatea ca resturile de *Abies* descoperite de R. Popovici (1934) în stațiunea paleolitică Voronovița să fie de aceeași vîrstă. Toate aceste reminiscențe

constatare sporo-polinic, aparținând unor copaci determinați de un alt climat decât cel glaciar, ne face să presupunem că sedimentul organomineral s-a depus într-o constelație glaciară mai blindă, specifică unui interstadiu de nuanță poate „magdaleniană”, care separă neoglaciul (Hochglazial) de tardiglaciar (Spätglazial).

De asemenea menționăm că între spectrele polinice ale acestui sediment și cele evidențiate de E. Pop la Șipoșel (1945) există o relativă analogie în privința competiției dintre *Pinus* și *Picea*.

Înscriind procentajele polinice ale celor două gimnosperme analizate între nivelele 225 și 160 cm se obțin două curbe bimaximale antagoniste. Cea a pinului prezintă două valori absolute, una de 85,33% (orizont 200 cm), mai timpurie, și alta de 73% (orizont 175 cm), mai tardivă, ambele fiind contemporane cu două minime ale molidului (8,66, respectiv 22%); polenul molidului înscrie și el două valori maxime, una de 47% (orizont 185 cm) și alta de 48% (orizont 160 cm). Aceste procente ale molidului sunt aproape egale cu ale pinului, fapt ce pledează pentru existența unei egale răspândiri, probabil, a lor în pădurile din imprejurimi sau chiar a unei *etajări pe verticală a molidișurilor și pinetelor*.

Ca la Șipoșel, și aici tulpițele și frunzulițele de *Sphagnum* sunt prezente; în schimb, sunt mai bine reprezentate ierboasele fie antofite (*Gramineae*, *Cyperaceae*, *Chenopodiaceae*, *Artemisia*), fie criptogame vasculare (*Filices*, *Lycopodiaceae*).

Menționăm că în spectrele polinice ale acestui sediment mineral o serioasă derută în interpretarea paleoclimatică și paleofitoistorică ne-a produs-o apariția relativ constantă, cu procentaje reduse a polenului triporcolpat, pe care, la prima vedere, analistul de polen este tentat să-l atribuie fie fagului, fie unor *Polygonaceae* (*Rumex*, *Polygonum*) sau speciei *Hippophaë rhamnoides*.

După forma lor aproape sferică, cu exina fin punctată și cu diametrul de 26—29  $\mu$  (H. Gams, 1943), aceste grăuncioare de polen aparțin probabil speciei *Hippophaë rhamnoides*, arbust relativ răspândit în neo- și tardiglaciar pe soluri lipsite de structură.

b) Etapa a doua a fazei este asemănătoare cu cea descrisă de E. Pop la Colăcel (1928) și la Bilbor (1943), rulîndu-se în parte în tardiglaciar (Spätglazial) și preboreal. În profilul II din figura 3 (orizont 195—165 cm) este evidențiat episodul *Pinus — Betula*, iar în profilul I din figura 2 (orizont 150—140 cm) episodul *pinetelor cu molidișuri bogate*. Faza se încheie cu o nouă afirmare a pinetelor (79% *Pinus*; 14% *Picea*). În rest nimic deosebit din ceea ce se cunoaște despre această fază.

### Faza de trecere pin-molid

Această fază este surprinsă pe scurt atât în profilul I (fig. 2, orizont 125 cm), cât și în profilul II (fig. 3, orizont 165 cm), fiind ușor eclipsată de lacuna de sedimentare apărută la contactul timpului călduros postglaciul cu cel friguros glaciar.

Faza se caracterizează în primul rînd prin creșterea valorică procentuală a polenului de *Picea* (24—55%), în dauna celui de *Pinus*, ale căruia

VALEA STINII I

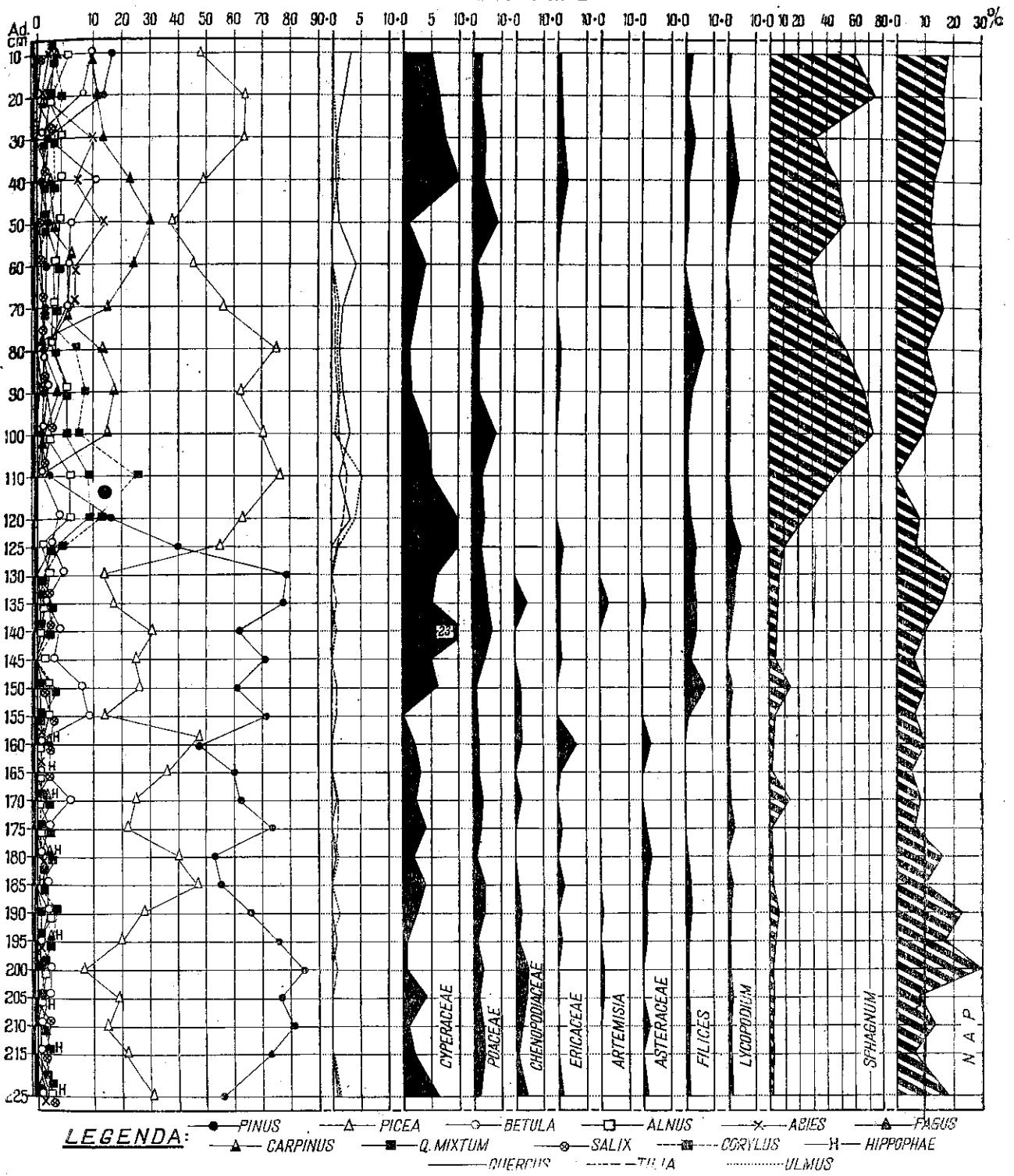


Fig. 2. — Diagrama sporo-polinică de la Valea Stinii, profilul I.

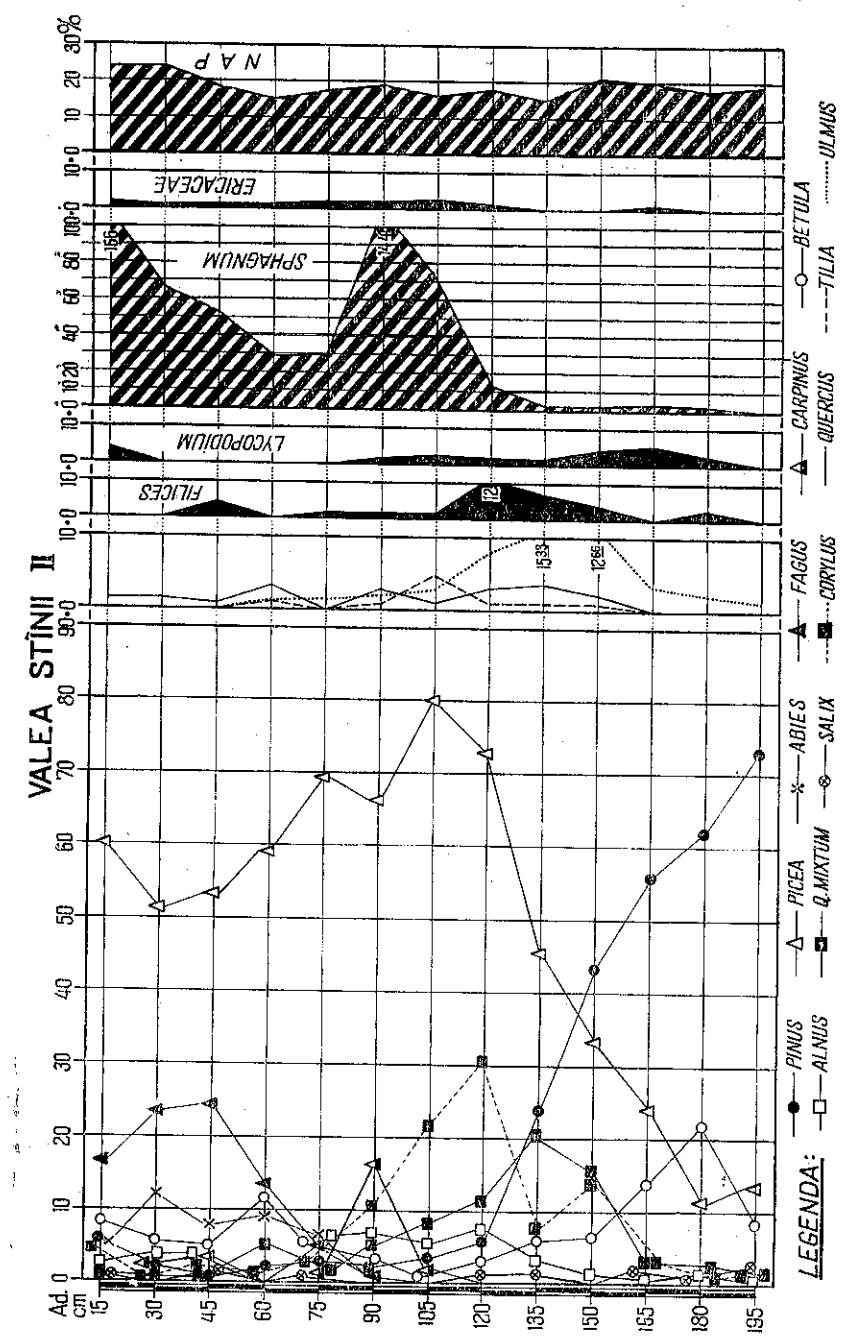


Fig. 3. — Diagrama sporo-polinica de la Valea Stîni, profilul II.

valori scad la 56–40%. În al doilea rînd se afirmă, ca o consecință a climatului tot mai cald, elementele termofile (3,33–4%), ca *Ulmus*, *Tilia*, *Quercus* și *Corylus*. Remarcăm lipsa cu desăvîrșire din sedimentul polinic a microsporilor de *Carpinus*, *Fagus*, *Abies* ca efect al inexistenței lor în regiunea cercetată.

#### Faza molidului cu stejăriș de amestec și alun

Slab reprezentată în ambele profile analizate, această fază se caracterizează prin înlocuirea definitivă a pinetelor (1,33–3,33%) și a mestecănișurilor din regiunea respectivă cu molidișuri, care nu vor mai ceda terenul odată ocupat nici unei alte formațiuni silvestre pînă în zilele noastre.

În strînsă legătură cu variațiile climatice ale timpului călduros postglacial, și la Valea Stinii se constată o afirmare sporo-polinică mai timpurie a ulmului (15%), urmată îndeaproape de cea a alunului (30,66%), pentru ca la sfîrșitul fazei să domine molidul (80%), în strînsă corelație cu dominarea arborilor respectivi în pădurile din împrejurimi.

În timpul acestei faze apare și crește procentajul polenului de *Carpinus*, iar *Fagus* prezintă granița sa polinică absolută.

#### Faza molidului cu carpen

Analizele sporo-polinice evidențiază pe scurt această fază silvestră între orizonturile 80 și 100 cm în care polenul de *Carpinus* contribuie cu 16,66–17,66% în spectrele polinice și așa dominate de polenul de *Picea* (62–74%), arbore care alcătuia pădurile din această zonă.

O caracteristică esențială a acestei faze silvestre, rulată într-un climat subboreal, constă în împuținarea polenului elementelor termofile din spectrele polinice (3,50–5%) și apariția constantă a polenului de *Fagus* și sporadică a celui de *Abies*.

#### Faza molidului cu fag și brad

Este cea mai recentă fază silvestră din țara noastră și corespunde fazei fagului de pe dealuri și coline. Ea se caracterizează prin clima rece și umedă specifică subatlanticului, în timpul căreia sfagnetele oligotrofe au o mare dezvoltare și în care s-a conservat foarte bine polenul pădurilor din împrejurimi, înlesnind astfel descifrarea mai amănunțită a istoriei pădurilor în subatlantic.

Din analizele polinice se constată că, la început, procentajul polenului de *Fagus* crește în detrimentul celui de *Carpinus*, ca o consecință a instalării acestei specii în fișia de cărpinișuri; ulterior însă se extinde și în partea inferioară a zonei molidișurilor, silindu-le să-și restrângă domeniul, dar să nu-l cedeze total (în regiunea cercetată), știut fiind că polenul de *Picea* nu scade sub 38%, în timp ce valoarea celui de *Fagus* nu depășește 30% (fig. 2 și 3, profilele I și II).

★

În baza cercetărilor noastre credem că tînovul explorat palinologic nu s-a găsit niciodată în zona făgetelor, a căror limită superioară, chiar la apogeul lor, trebuie să fi fost situată undeva mai jos în regiune, de unde polenul a fost transportat de vînt, dus și imprăștiat peste mlaștină.

Mai întîziat, în părțile nordice ale țării, *Abies* atinge o valoare polinică procentuală mai scăzută în comparație cu *Fagus*, pe care nu o depășește niciodată în această zonă nordică.

O particularitate a acestei faze, oglindită numai în mlaștinile din Bucovina, deci și în Valea Stinii, este o nouă afirmare a polenului de *Betula* (10%) și *Pinus* (16,66%) în defavoarea celui de *Picea* și *Fagus*, pe care o bănuim că s-ar datora mai mult factorului antropogen, care asociat cu cel climatic a favorizat împăñarea molidișurilor și făgetelor, pe de o parte, cu *Betula*, iar pe de altă parte cu *Pinus* din plantațiile învecinate.

Pe lîngă polenul de copaci, am numărat și spori de *Sphagnum*, *Lycopodium* și *Filices*, simultan cu polenul plantelor ierboase care intră în alcătuirea fînațurilor noastre montane, pe care le-am cuprins sub denumirea de NAP cu intenția de a vedea care este raportul dintre valoarea lor procentuală și cea a copacilor. În funcție de acest raport credem că mlaștina cercetată s-a găsit totdeauna în zona pădurilor, întrucît polenul de NAP nu depășește 24%.

Tetradele de *Ericaceae* sunt și ele prezente în sedimentul turbos, indicînd, în succesiunea vegetației, prezența lor pe mlaștină.

În ceea ce privește spori de *Sphagnum*, aceștia sunt bogat reprezentați în turbă, datind mai ales din perioadele de uscăciune în care înmulțirea vegetativă a acestui mușchi era stînjentă.

ANALYSES SPORO-POLLINIQUES ET CERTAINES CONSIDÉRATIONS PHYTO-HISTORIQUES SUR LE MARAIS OLIGOTROPE DE VALEA STINII (DISTRICT DE SUCEAVA) ROUMANIE

#### Résumé

Les auteurs présentent les résultats des recherches palynologiques sur le marais oligotrophe de « Valea Stinii », déposé dans la zone de l'épicéa des Montagnes de Bucovine à 1100 m d'altitude. Parmi la végétation actuelle du marais les auteurs citent 25 espèces de mousses feuillues (*Musci*), quatre taxons de *Hepatices* et 25 espèces d'*Antophytes*, constituant des phytocénoses variées à caractère profondément turbicole.

Les résultats des analyses du pollen sont illustrés graphiquement dans deux diagrammes polliniques (I, II). Les données informatives offertes par les spectres polliniques de ces profils reflètent la succession normale des forêts fini- et post-glaciaires, établie par E. Pop (1929) et apportent des compléments phyto-historiques, de la phase du pin, non signalés jusqu'à présent dans le nord du pays, mais seulement à Șipoteł (E. Pop, 1945), situé dans le nord du bassin de la Transylvanie.

En se guidant d'après la compétition sporo-pollinique du pin et de l'épicéa (voir diagramme I, horizon 225—140 cm) au cours de laquelle apparaissent aussi les empreintes des microspores de certains éléments thermophiles (*Ulmus*, *Tilia*, *Quercus*, *Corylus*) ou de nuance sub-boréale — sub-atlantique (*Carpinus*, *Abies*), les auteurs considèrent que le sédiment organo-minéral (225—140 cm) s'est déposé pendant une constillation glaciaire plus douce, spécifique d'un interstade glaciaire.

A part ces observations, les analyses du pollen n'apportent pas d'informations particulières, par rapport à ce que nous connaissons de l'histoire des forêts de notre pays. Quant à leur succession post-glaciaire on a établi les phases sylvestres suivantes : 1) phase du pin; 2) phase du passage pin-épicéa; 3) phase de l'épicéa entremêlé de chêne et de noisetier; 4) phase de l'épicéa associé avec le charme; 5) phase de l'épicéa en association avec l'hêtre et le sapin.

#### BIBLIOGRAFIE

- FIRBAS F., 1939, *Vegetationsentwicklung und Klimawandel in der europäischen Spät- und Nacheiszeit*, Naturwiss., **XXVII**, 21—89.  
 FIRBAS F., 1949, 1952, *Waldgeschichte Mitteleuropas*, Jena, I, II.  
 GAMS H., 1943, *Der Sanddorn (*Hippophaë Rhamnoides L.*) im Alpengebiet*, Beih. Bot. Centralbl., **LXII**, 68—95.  
 GREGUSS P., 1940, *Pollenanalytische Untersuchung des freigelegten Mammuth- und Kohlenfundes von Öthalom (Szeged)*, Veröff. städtischen Mus. in Szeged, II.  
 GUŞULEAC M., 1930, *Considerații geobotanice asupra pinului silvestru din Bucovina*, Bul. Fac. șt., IV, 310—375.  
 POP E., 1928, *Spectrul polinic al turbei de la Copăcel*, Întîul Congres al naturaliștilor din România, Cluj, 357—363.  
 POP E., 1943, *Faza pinului în bazinul Bilborului (jud. Ciuc)*, Bul. Grăd. bot. și al Muz. bot. din Cluj, **XXIII**, 97—116.  
 POP E., 1945, *Cercetări privitoare la pădurile diluviale din Transilvania*, Bul. Grăd. bot. și al Muz. bot. din Cluj, **XXV**, 1—92.  
 POP E., 1960, *Mlaștinile de turbă din Republica Populară Română*, Edit. Acad. R.P.R., București.  
 POPOVICI R., 1934, *Abies din stațiunea paleolitică Voronovița*, Bul. Fac. șt., VII.  
 RUDOLPH K., 1930, *Grundzüge der nacheiszeitlichen Waldgeschichte Mitteleuropas*, Beih. Bot. Centralbl., **XLVII**, partea a II-a, 111—176.  
 SIMON T., 1962, *Vergleichende Torfmoosstudien in den Karpaten*, Acta Bot. Acad. Sci. Hung., VIII, 1—2.  
 STARK P. u. OWERBECK F., 1932, *Eine diluviale Flora von Johnsbach bei Wartha (Schlesien)*, Planta, **17**, 437—452.  
 ȘTEFUREAC TR. I., 1967, *Importanța rezervațiilor naturale din reg. Suceava, A. Rezervațiile naturale păduroase*, Comunicări de botanică, a V-a Conf. de geobot. S.S.N.G. din România.  
 ȘTEFUREAC TR. I., 1969, *Studii briologice în unele formațiuni de vegetație din România*, Edit. Academiei, București.

Institutul pedagogic de 3 ani Cluj  
și  
Universitatea București,  
Facultatea de biologie

#### ANALIZA SPORO-POLINICĂ A UNOR SOLURI DIN MUNTII BUCEGI

DE

MARIAN NEMEŞ, VIORICA LUPŞA și DANIELA RĂDULESCU

Particularitățile de conservare a conținutului sporo-polinic din diferite tipuri de soluri implică un criticism deosebit de care trebuie să se țină seama la interpretarea diagramelor lor sporo-polinice. Atât posibilitățile de percolare, cît și destrucția selectivă în urma căreia are loc concentrarea aparentă a polenului mai rezistent alterează deseori într-o măsură sensibilă caracterul autentic al acestor diagrame. La acest aspect limitativ se mai poate adăuga uneori și posibilitatea incorporării conținutului sporo-polinic din orizonturile relicte pe seama căror s-a desfașurat actualul ciclu pedogenetic.

De aceste împrejurări, care adesea restrâng într-o măsură considerabilă valabilitatea concluziilor în cazul determinării conținutului sporo-polinic al orizonturilor pedogenetice, a trebuit să ținem seama cu multă prudentă la interpretarea rezultatelor obținute prin analizele executate asupra unor soluri din Munții Bucegi, formate pe substrat conglomeratic.

Probele analizate au fost recoltate cu prilejul Conferinței naționale de pedologie din 1969, în condițiile indicate în lucrările noastre precedente și folosind aceeași tehnică la efectuarea preparatelor sporo-polinice.

Pe baza analizelor au fost reconstituite diagrame sporo-polinice din următoarele profile pedologice :

1. Sol turbo-gleic, slab acid, din zona unei înmlăștiniri de izvoare, la Poiana Stinii, pe Muntele Piatra Arsă, la altitudinea de 1620 m. Stratul vegetal este reprezentat prin *Calthaetum laetae*, în componiția căreia s-a notat *Caltha laeta*, *Eriophorum latifolium*, *Geum rivale*, *Carex echinata*, *C. canescens*.

Caracterele morfologice ale orizonturilor pedogenetice sunt următoarele :

TA, 0—12 cm, orizont de turbă eutrofă, de culoare neagră, slab descompusă în partea superioară și puternic descompusă în partea inferioară; pH = 6,65; substanță organică = 34,20%;

- AG, 12–34 cm, brun-roșcat, închis cu pete cenușii, lutos, cu fragmente rare de calcar și gresie și numeroase rădăcini slab descompuse; pH = 6,75; substanță organică = 22,35%;
- Gor, 34–60 cm, brun-roșcat marmorat spre cenușiu-albăstrui, luto-argilos; pH = 6,86; substanță organică = 3,46%;
- Gr, 60–75 cm, cenușiu-albăstrui; roca-mamă este constituită din calcare și gresii; pH = 6,94.

Diagrama sporo-politică reconstituită pînă la 50 cm adîncime indică desfășurarea pedogenezei în perioada subatlantică (fig. 1). Frecvențele ridicate ale curbei fagului de la baza profilului atestă extinderea din trecut a făgetelor pînă la imediata apropiere a stațiunii din care au fost efectuate recoltările probelor de sol. Descreșterea curbei fagului din orizonturile superioare nu poate fi atribuită decît unor defrișări antropogene. Încețarea efectului filtrajului foliar în urma acestor defrișări a permis afirmarea în spectre a polenului provenit de la depărtări mai mari (*Picea*, *Pinus*, *Alnus*). Un indiciu al extinderii pajiștilor instalate în urma defrișărilor îl oferă și creșterea curbei polenului de *Poaceae* și *Cyperaceae*. Probabil că înmlăștinirea a început să se formeze în urma încetării drenajului biologic, o dată cu defrișarea pădurii din apropiere.

2. Sol brun criptopodzolic, sub pajiște subalpină secundară (*Festucetum rubrae subalpinum*), de pe versantul sud-vestic al muntelui Vînturișu, la altitudinea de 1600 m. În componiția pajiștii au fost notate *Festuca rubra* sp. *commutata*, *Agrostis tenuis*, *Anthoxanthum odoratum*, *Nardus stricta*, *Campanula abietina* etc.

Caracterele morfologice ale orizonturilor sunt următoarele:

- OA, 0–5 cm, cu frecvențe rădăcini firoase și material mineral luto-nisipos; pH = 4,50; substanță organică = 11,80%;
- A1, 5–20 cm, brun închis – brun-cenușiu închis, luto-nisipos, slab scheletic, cu fragmente de sisturi micacee și pietriș; pH = 4,54; substanță organică = 8,26%;
- A (B), 20–32 cm, brun închis, slab scheletic, cu pietriș și numeroase rădăcini fine; pH = 4,58; substanță organică = 6,50%;
- (B21), 32–50 cm, brun-gălbui închis, luto-nisipos, slab scheletic, cu pietriș provenit din conglomerate; pH = 4,62; substanță organică = 5,50%;
- B22s, 50–74 cm, de culoare brună, luto-nisipos, slab schehetic, cu pietriș și rare fragmente de sisturi cristaline, cu numeroase rădăcini; pH = 4,70; substanță organică = 2,80%;
- B23s, 74–100 cm, brun-gălbui închis, luto-nisipos spre nisipolitos, pietriș cu fragmente mari de conglomerate; pH = 4,71;
- C, 100–120 cm, brun-măsliniu cu pete brun-gălbui închis, semischehetic; conține pietriș grezos;
- IIC, 122–140 cm, material parental grezos (gresie micacee).

Întreaga diagramă sporo-politică reconstituită pînă la 40 cm adîncime (fig. 2) este dominată de frecvențele suprareprezentate ale polenului de *Alnus* provenit din pileurile de *Alnetum viridis* aflate în apropiere. Este dificil să se stabilească dacă creșterea curbei fagului reflectă procesul real al expansiunii făgetelor sau dacă este efectul unei scăderi a polenului de *Fagus* în urma destrucției sale tot mai masive spre orizonturile inferioare. Sub aspect cenologic este semnificativă corelația dintre frecvențele ridicate ale polenului de *Alnus* cf. *viridis* și endosporii de *Athyrium* cf. *alpestris*. Pedogeneza orizonturilor analizate sporo-politică s-a desfășurat în perioada subatlanticului.

3. Sol humico-silicatic în evoluție spre brun alpin (Ranker), format pe material brun relict, pe platoul muntelui Coștișă, la altitudinea de 2390 m. Stratul vegetal este reprezentat prin asociația *Caricetum curvulae bucegicum*, în componiția căreia s-au notat *Carex curvula*, *Agrostis rupestris*, *Festuca supina*, *Campanula alpina*, *Juncus trifidus*, *Salix herbacea*.

Din întregul profil, adînc de 80 cm, nu s-a putut reconstitui o diagramă sporo-politică decît pînă la adîncimea de 20 cm (fig. 3).

Caracterele morfologice ale orizonturilor pedogenetice pentru întregul profil sunt următoarele :

- OA, 0–5 cm, negru-brun închis, cu humus de tip moder; solul conține grăuncioare de  $\text{SiO}_2$ ; pH = 4,32; substanță organică = 26,52%;
- A, 5–11 cm, brun închis – brun-cenușiu închis, luto-nisipos, cu fragmente de rocă (conglomerate) de diferite dimensiuni, cu numeroase rădăcini firoase; pH = 4,28; substanță organică = 22,40%;
- (B21), 11–20 cm, brun-cenușiu închis spre brun închis, luto-nisipos, cu agregate structurale glomerulare mici și mijlocii cu stabilitate slabă, cu rare fragmente de pietriș conglomeratic; pH = 4,40; substanță organică = 12,35%;
- (B22), 20–44 cm, brun-măsliniu, luto-nisipos, lipsit de structură, cu numeroase fragmente de rocă provenite din dezaggregarea conglomeratelor; pH = 4,58; substanță organică = 8,30%;
- Cl, 44–80 cm, nisip și rocă dezagregată și alterată (conglomerate de Bucegi); pH = 4,60; substanță organică = 2,65%.

Diagrama politică rămîne incompatibilă cu orice încercare de interpretare adekvată. Singura constatare care se poate desprinde este faptul că în intervalul reprezentat în diagramă pedogeneza s-a desfășurat în perioada subatlantică. Stațiunea de sedimentare politică fiind situată în etajul alpin, deasupra formațiunilor forestiere, polenul încorporat în sol a fost antrenat la aceste înălțimi de către curentii de convecție din etajele inferioare.

Valorile extrem de ridicate ale polenului de *Tilia*, care la adîncimea de 15 cm ajung pînă la frecvența de 40%, pot fi explicate printr-o concentrație selectivă în urma distrugerii polenului mai puțin rezistent sau mai

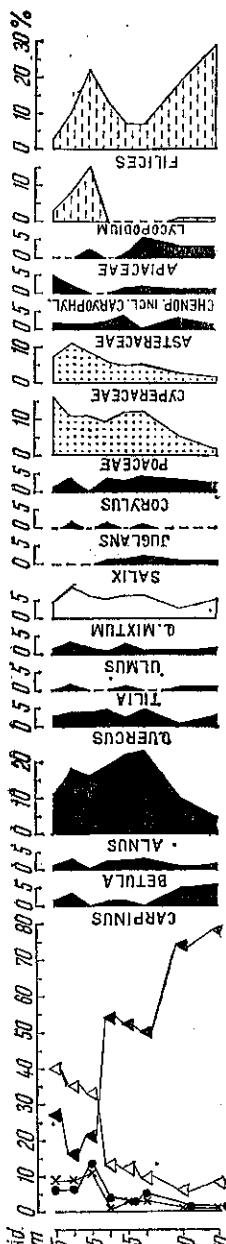


Fig. 1. — Diagrama sporo-polinică a solului brun criptopodzolic de pe muntele Vînturiș, 1620 m s.m.

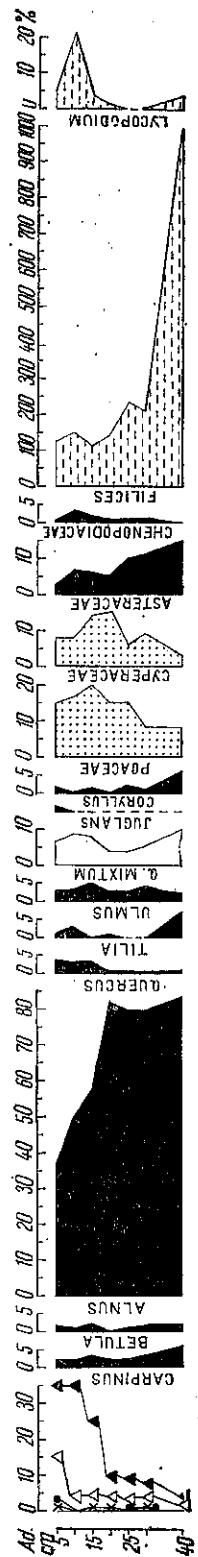


Fig. 2. — Diagrama sporo-polinică a solului brun criptopodzolic de pe platoul muntelui Coștiila, 2390 m s.m.

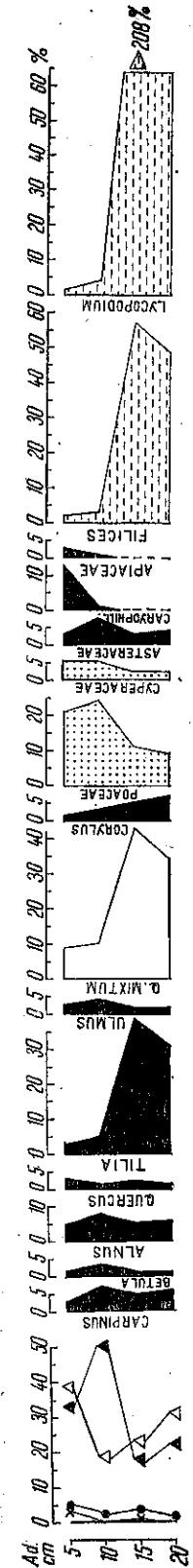


Fig. 3. — Diagrama sporo-polinică a solului humic-o-silicatic de pe platoul muntelui Coștiila, 2390 m s.m.

ales prin persistența sa din substratul relictar, care a fost remaniat de către actualul ciclu pedogenetic. Rămân evidente deosebirile dintre concentrațiile reduse ale polenului de *Tilia* din profilele precedente și cel din figura 3. În felul acesta este posibil ca actualul ciclu pedogenetic să se fi produs prin resolicificarea unui substrat edafic boreal sau chiar preglaciare, evidentiuindu-se astfel două cicluri pedogenetice.

O particularitate distinctivă a acestui profil sporo-polinic o reprezintă abundența sporilor de *Lycopodium*, care la adâncimea de 15 cm ajung la 208%, în raport cu suma polenului de arbori. La o adâncime mai mare de 20 cm, concentrația acestor spori din preparate a fost atât de mare încât s-a renunțat la efectuarea în continuare a analizei. Concentrația sporilor rezistenți de *Lycopodium* se explică prin condițiile nefavorabile de conservare a polenului, a cărui distrugere a avut ca efect aparent creșterea concentrației acestor spori.

#### POLLEN ANALYSIS OF SOME SOILS IN THE BUCEGI MOUNTAINS

#### Summary

In the work are shown the results of pollen analyses carried out in three pedological profiles in the Bucegi Mountains (The Southern Carpathians).

The samples were taken between the altitudes of 1600–2390 m, from the following genetical types of soil: gleypeaty soil (fig. 1), cryptopodzolic brown soil (fig. 2), and humus silicate soil (Ranker), on a relic brown material (fig. 3). The soil reaction has pH values between 4.32–6.65.

Based on the results, the authors show that the pedogenesis of these soils took place in the Subatlantic period, this assertion being underlined by the presence of *Fagus* pollen, from the very lower part of the profiles. Thus, the age of the analysed soils is considered to be of about 3000 years.

The great concentration of *Tilia* pollen in the profile of the humus silicate soil makes evident two pedogenetical cycles.

#### BIBLIOGRAFIE

- BELDIE AL., 1967, *Flora și vegetația Munților Bucegi*, Editura Academiei, București.
- DUCHAUFOUR Ph., 1965, *Précis de pédologie*, Paris.
- LUPŞA V., 1968, *Analiza polinică a solurilor alpine din Parcul național Retezat*, Ocrotirea naturii, 12, 203–210.

Institutul agronomic „Dr. Petru Groza” Cluj,  
și  
Centrul de cercetări biologice Cluj.

## STUDII PALINOLOGICE ÎN SOLURILE DIN MUNTII PARÎNG (II)

DE

MARIN CÂRCIUMARU și GEORGETA NIȚU

Rezultatele obținute în cercetările palinologice fundamentale, prin stabilirea primilor indici de conservare a polenului în solurile montane (E. Pop, N. Boșcaiu, V. Lupşa, 1966; E. Pop, M. Neges, N. Boșcaiu, 1967), au creat premisele intensificării acestor analize în astfel de sedimente într-un număr sporit de puncte din reteaua de cercetări polinice a țării noastre (M. Cârciumaru, 1969; V. Lupşa, 1968). Studiile sporo-polinice în solurile din Munții Parîng vin să completeze datele asupra aspectului florei și vegetației din holocenul tîrziu, obținute din cercetările efectuate în mlaștini de către colectivul de palinologie de la universitatea din Cluj (I. Ciobanu, B. Diaconieasa, Șt. Șuteu, 1967 a; 1967 b; 1968 III). Această lucrare reprezintă o continuare a cercetărilor începute prin analiza polinică a solurilor de la Corneșul Mare și Tolanul Mic. Solurile analizate aparțin unor tipuri genetice variate, situate la altitudini cuprinse între 1820 și 2050 m, toate făcînd parte din grupa solurilor acide. Conținutul în humus, în general ridicat, precum și aciditatea pronunțată a acestora, influențată în mare parte de constituția mineralogică puternic acidă a substratului litologic, au conservat bine polenul în cea mai mare parte a profilelor. În majoritatea orizonturilor, polenul s-a păstrat fără indici de coroziune; face excepție cel de conifere, care apare în mare parte distrus, îndeosebi în orizonturile inferioare, precum și polenul de fag, mai slab conservat la Dengheru.

Pentru obținerea preparatelor microscopice probele au fost fierite în KOH 10%, în vederea distrugerii resturilor organice, după ce în prealabil s-au tratat cu HF 38%, timp de 15 zile. Flotarea s-a realizat cu o soluție de  $ZnCl_2$  cu densitatea de 1,85.

Din punct de vedere pedogenetic, descrierea solurilor din Munții Parîng a fost făcută în cadrul cercetărilor efectuate de colectivul Institutului agronomic „Tudor Vladimirescu” din Craiova (I. Maxim, Gr. Sorop și D. Stoian, 1962). Eșantioanele pentru analiza pa-

linologică s-au extras din profilele solurilor executate cu ocazia acestor cercetări. Pentru aceasta vom folosi nomenclatura tipurilor genetice de soluri stabilită de aceste cercetări, precum și determinările de pH și conținutul în humus făcute în laboratorul acestui institut.

Analizele sporo-polinice au permis sintetizarea rezultatelor în diagramele polinice pentru următoarele profile pedogenetice:

1. Sol podzolic alpin inferior schelet, de pe muntele Dengheru, la altitudinea de 2050 m, sub o pajiște de *Festuca supina*. Aciditatea solului este variabilă (pH = 4,02 la 2–6 cm; 4,90 la 6–12 cm; 4,47 la 12–22 cm; 4,59 la 22–35 cm; 4,79 sub 35 cm).

Prezența fagului în toate spectrele polinice (fig. 1), chiar dacă valorile sale nu depășesc 5,00%, rămâne un indicu suficient de concludent că pedogeneza profilului de la Dengheru s-a desfășurat în ultima perioadă climatică stabilită de Blytt și Sennander — perioada rece și umedă a subatlanticului. Preponderența polenului de *Pinus* (maximul de 82,48%) se datorează existenței populațiilor de *Pinus montana* de la această altitudine. Polenul celorlalte genuri de arbori este de origine alohtonă și provine de la altitudini ceva mai coborîte, ca urmare a acțiunii curentilor ascendenți (E. Pop, N. Boșcaiu, F. Ratiu, B. Diaconea, 1965).

De altfel, frecvența lor este scăzută, doar *Picea* însumează valori ceva mai ridicate (16,42%), polenul său avîndu-și obîrșia la limita superioară a subzonei molidului.

Diagrama polinică a solului de la Dengheru nu arată că s-ar fi produs defrișări asupra tufărișurilor de *Pinus*, în vederea extinderii terenurilor de pășunat. Această ipoteză este susținută atât de constanța procentuală excesivă a polenului de *Pinus* pe toată înălțimea profilului, cât și de frecvența de NAP și în primul rînd a gramineelor, care spre orizonturile superficiale nu prezintă creșteri evidente.

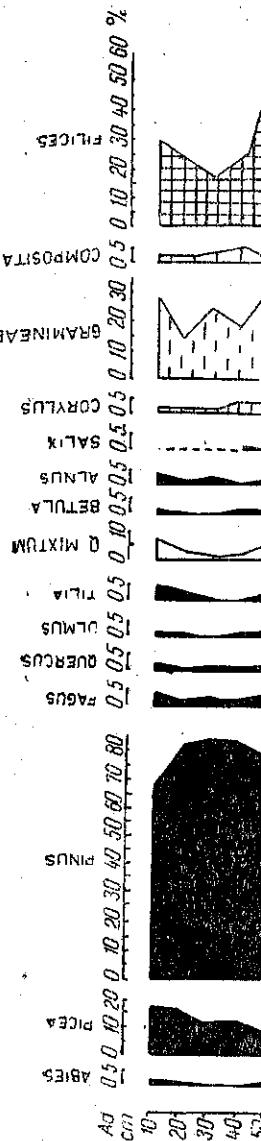
Intruț solul s-a format în ultima perioadă climatică, perioada subatlanticului, vîrsta lui nu poate depăși 3 000 de ani.

2. Sol brun alpin inferior din Golul Zănoaga, la altitudinea de 1 820 m, sub o pajiște de *Nardus stricta* și *Festuca rubra*. Solul este acid (pH = 4,05 la 5–18 cm; 4,29 la 18–32 cm; 4,50 la 32–47 cm).

Profilul de la Zănoaga s-a format de asemenea în perioada subatlantică, oglindită prin continuitatea polenului de *Fagus* (fig. 2), a cărui frecvență rămîne însă subordonată procentelor ridicate de *Picea* (60,66% la 15 cm). Valorile polenului de *Fagus* apropiate de cele de *Carpinus*, în baza profilului chiar mai mici, ar putea reflecta sfîrșitul fazei de molid cu carpen și începutul celei de molid cu fag. În favoarea acestei ipoteze pledează și însumarea elementelor stejărișului amestecat, care totalizează uneori peste 21%, precum și valorile mai mari ale alunului în baza profilului. Defrișările efectuate în timpurile subrecente cu scopul obținerii de terenuri pentru pășunat sănătate sugestiv de participarea semnificativă a polenului de graminee în spectrul polinic superior, în care depășesc 110%; extinderea suprafețelor de pajiști s-a făcut în principal pe seama molidului.

Vîrsta acestui sol este de circa 3 000 de ani.

3. Sol brun acid puternic întelenit de la Coasta Bengăi (fig. 3), altitudinea de 1850 m, sub o pajiște de *Nardus stricta*. Aciditatea solului



scade o dată cu adâncimea pînă la 36 cm, pentru ca de la acest nivel pînă la 56 cm să crească continuu ( $\text{pH} = 4,19$  la 5–23 cm; 4,20 la 23–36 cm; 4,19 la 36–56 cm).

Dintre solurile analizate, acest profil are cea mai mare vechime, pedogeneza lui desfășurîndu-se în mare parte în timpul fazei de molid cu carpen. În orizonturile corespunzătoare acestei faze (60–25 cm), *Picea* și *Carpinus* au valori ridicăte (40,00 și, respectiv, peste 14%), în timp ce fagul, reprezentat modest, încă nu și-a cucerit teritoriul altfel, diagrama polinică nu oglindește afirmarea vertiginoasă a fagului nici după regresul carpenu lui, probabil din cauza implicațiilor ce rezidă din altitudinea ridicată a acestui profil, precum și ca urmare a faptului că pădurea de molid a reprezentat un filtru pentru polenul transportat de curentii aerieni ascendenți de la altitudini mai coborîte.

Tranziția de la faza de molid cu carpen la faza de molid cu fag este urmată de descreșterea proporțiilor de *Corylus* de la 34,66% la 45 cm, la 6,66% în orizontul de suprafață.

Stabilirea vîrstei solului de la Coasta Bengăi este destul de dificilă, deoarece este greu de precizat cât timp a cuprins evoluția sa din faza carpenu lui. Neșansa de a surprinde în întregime faza carpenu lui ne termină să atribuim și acestui profil vîrstă aproximativă de 3 000 de ani, cu mențiunea că este totuși mai vechi decît celelalte soluri prezentate.

Reconstituirea profilelor polinice dintr-o serie de tipuri de soluri din Masivul Parîng genetic diferite au dezvăluit caracterul unitar al pedogenezei acestora, prin desfășurarea proceselor de solificare în cadrul aceleiași perioade climatice a holocenului — perioada rece și umedă a subatlanticului —, exceptie făcînd doar solul de la Coasta Bengăi a căruia evoluție cuprinde și sfîrșitul fazei de molid cu carpen. Din punct de vedere fitoistoric, analizele polinice efectuate în aceste soluri vin să completeze aspectul general al florei și vegetației acestor munți, la diferențe altitudini, în timpul ultimelor faze de vegetație. Coroborarea rezultatelor obținute prin studiile palinologice în sedimentele mai vechi ale mlaștinilor cu cele din solurile montane de la diferențe altitudini pot reda imaginea completă a aspectului vegetației din Munții Parîng, în ultima parte a quaternarului.

#### ÉTUDES PALYNOLOGIQUES DES SOLS DES «MUNȚII PARÎNG» (II)

#### Résumé

Les résultats des analyses palinologiques de cet ouvrage mettent en évidence le caractère unitaire de la pédogenèse, par le déroulement des processus de solification pendant la même période climatique du holocène — une période froide et humide du sous-atlantique.

Au point de vue phyto-historique les analyses effectuées dans ces sols expriment la composition de la végétation du Massif Parîng à diverses altitudes, surprenant entièrement la phase d'hêtre et le fin de la phase de l'épicéa associé avec du charme.

Aux hautes altitudes, tel le profil de Dengheru (2050 m), le pourcentage d'hêtre (maximum de 5,00%) est diminué en comparaison de celui du pin (82,48%), mais suffisant pour illustrer la phase d'hêtre. Les valeurs constamment hautes du pin dans tous les spectres polliniques de ce profil démontrent que des défrichements ne se sont pas produits sur les populations de *Pinus montana*, maintenues jusqu'aux nos jours.

À Zânoguța les défrichements sont évidents (les graminées dépassent 110%); l'extension des surfaces des prairies se faisant par les défrichements d'épicéa.

Parmi les sols analysés le plus ancien semble être celui de Coasta Bengăi, où la pédogenèse s'est produite en grande partie pendant la phase de l'épicéa avec du charme.

La corroboration des résultats obtenus par des études palynologiques dans des marais avec ceux des sols montagneux peut rendre l'image fidèle de l'aspect de la végétation des «Munții Parîng», dans la dernière époque du Quaternaire.

#### BIBLIOGRAFIE

- CIOBANU I., DIACONEASA B. et ȘUTEU ȘT., 1967 a, *Recherches palynologiques dans le Massif du Parîng (I)*, Rev. roum. Biol., Série de Botanique, 12, 2–3, 141–148.  
 CIOBANU I., DIACONEASA B. et ȘUTEU ȘT., 1967 b, *Recherches palynologiques dans le Massif du Parîng (II)*, Studia Univ. „Babeș-Bolyai”, Biol., 2, 57–64.  
 CIOBANU I., DIACONEASA B. et ȘUTEU ȘT., 1968, *Analyses de pollen dans les marais tourbeux des cirques glaciaires Gilcesco et Gilort (Parîng) (III)*, Studia Univ. „Babeș-Bolyai”, Biol., 2, 3–8.  
 CÂRCIUMARU M., 1969, *Studiul palinologic al solurilor montane de la Corneșul Mare și Tolanul Mic (Munții Parîng)*, Rev. muz., VI, 5, 435–438.  
 LUPSA V., 1968, *Analiza polinică a solurilor alpine din Parcul național Retezat*, Ocrotirea naturii, 12, 2, 203–210.  
 MAXIM I., ȘOROP GR. și STOIAN D., 1962, *Pajiștile din Masivul Parîng și îmbunătățirea lor*, Inst. agron. „Tudor Vladimirescu”, Craiova, Edit. agro-silvică, București, 113–141.  
 POP E., BOȘCAIU N., RAȚIU FL. și DIACONEASA B., 1965, *Corelația dintre spectrele polinice recente și vegetația din Parcul național Retezat*, St. și cerc. biol., Seria botanică, 17, 1, 3–13.  
 POP E., BOȘCAIU N. a. LUPSA V., 1966, *Remarks to sporo-pollen spectra reconstituted from inferior alpine podzols*, Studia Univ. „Babeș-Bolyai”, Biol., 2, 45–52.  
 POP E., NEMEŞ M., BOȘCAIU N. a. LUPSA V., 1967, *Pollen analysis of the alpine soils from the Tarcu and Nedeia mountains (Banat region)*, Rev. roum. Biol., Série de Botanique 12, 5, 363–372.

Centrul de istorie, filologie și etnografie  
Craiova  
și  
Institutul de arheologie București

ANALIZA SPORO-POLINICĂ A SEDIMENTELOR DIN  
PEŞTERA LUI CLIMENTE (defileul Dunării)

DE

NICOLAE BOŞCAIU, VIORICA LUPŞA și VASILE BORONEANT

Cercetările arheologice efectuate în defileul Dunării au constituit un îndemn pentru extinderea analizelor sporo-polinice asupra diferitelor straturi de locuire preistorică din sudul Banatului (N. Boșcaiu și V. Lupșa, 1967; E. Pop, N. Boșcaiu și V. Lupșa, 1970). În cadrul acestor cercetări un interes deosebit l-a prezentat analiza sporo-polinică a sedimentelor din Peștera lui Clemente, situată pe versantul sudic al Ciucarului Mare, la o altitudine de 270 m s.m., în apropierea satului Dubova.

Săpătura efectuată la intrarea în această peșteră, pînă la adîncimea de 510 cm, a surprins o succesiune arheologică la baza căreia se află un strat de locuire musteriană.

Analiza palinologică a sedimentelor provenite din această peșteră a fost dificilă datorită concentrației foarte reduse a preparatelor polinice. În felul acesta, spre deosebire de analiza polinică a sedimentelor din Peștera lui Veterani și Cuina Turcului, rezultatele obținute în cazul sedimentelor extrase din Peștera lui Clemente au o valoare informativă exclusiv orientativă. Într-o mare măsură această împrejurare se datorează caracterului mai xeric al Peșterii lui Clemente, adăpostită într-o stincărie însorită la o altitudine mai ridicată decît peșterile amintite, care a avut ca efect distrugerea polenului în urma contactului oxidativ cu aerul. La această împrejurare se mai adaugă și condițiile mult mai dificile de accesibilitate a maselor polinice antrenate în aeroplanton, datorită configurației topografice a acestei stațiuni adăpostite de vînturi.

Pe cea mai mare extindere a succesiunii microstratigrafice, sedimentele analizate s-au dovedit a fi sterile sub aspect sporo-polinic sau densitatea preparatelor a fost atât de redusă încît analiza lor nu permitea obținerea unor spectre concluzante (tabelul nr. 1).

Astfel, în cea mai mare măsură, zonele fertile sub aspect palinologic ale profilului analizat au coincis cu straturile de intensă locuire preistorică. În aceste zone ale profilului a fost pus în evidență atât polenul produs

de vegetația concordantă, cît și cantități apreciabile de polen tertiar sau cretacic. Din această discontinuitate a profilului sporo-polinic se desprinde concluzia că, în cazul în care ar fi existat condiții favorabile

Tabelul nr. 1  
Componentele sporo-polinice ale sedimentelor din Peștera lui Climente.

Adâncime cm	<i>Pinus</i>	<i>Picea</i>	<i>Abies</i>	<i>Fagus</i>	<i>Quercus</i>	<i>Ulmus</i>	<i>Tilia</i>	<i>Quercetum mixtum</i>	<i>Carpinus betulus</i>	<i>Carpinus orientalis</i>	<i>Alnus</i>	<i>Corylus</i>	<i>Chenopo- diaceae</i>	<i>Compositae</i>	<i>Artemisia</i>	<i>Poaceae</i>	<i>Filiées</i>	<i>Uredinales</i>
20	2	—	—	8	5	4	4	13	3	2	—	9	1	1	—	32	181	545
30	1	—	1	9	5	13	8	26	9	—	2	82	—	—	—	11	75	6 800
40	1	1	1	6	5	7	5	12	15	—	5	7	2	1	2	7	137	1 800
50	1	1	—	5	8	10	4	22	12	3	2	3	—	—	—	9	220	25
130	—	—	—	—	30	10	4	44	1	1	1	—	3	25	7	19	205	—
140	—	—	—	—	30	11	2	43	1	—	3	1	6	3	—	—	119	13

unei sedimentări directe din aeroplanton, polenul precuaternar refloatat, în prealabil deja fosilizat, nu s-ar fi distrus ca cel holocen și în felul acesta ar fi putut fi depistat pe întreaga coloană microstratigrafică. Concordanța dintre zonele fertile ale profilului sporo-polinic și straturile arheologice atestă rolul factorilor antropozoiici care au asigurat transportul maselor de polen incorporate în sedimentul cavernicol. Există chiar posibilitatea de stabilirii unei corelații directe între frecvențele diferitelor fracțiuni ale spectrului sporo-polinic și intensitatea locuirii peșterii.

O zonă fertilă sub aspect sporo-polinic a profilului analizat a fost evidențiată între adâncimile de 20 și 50 cm, unde au fost identificate vestigiile culturii Latene, Coțofeni și Verbicioara. În această zonă corespunzătoare perioadei fagului, analiza polinică evidențiază existența unui fond forestier termofil (*Quercetum mixtum*), alcătuit din specii de Alături de polenul de *Carpinus betulus* au fost depistate și granule de polen de *C. orientalis*.

Un interes deosebit pentru cercetările arheologice îl prezintă abundența teleutosporilor de *Puccinia cf. hordei*, care la adâncimea de 30 cm înregistrează 17 600% în raport cu suma totală a granulelor de polen. Frecvențele atât de ridicate ale acestor teleutospori de *Puccinia cf. hordei* concordă cu informațiile arheologice despre cultura orzului și atestă în același timp existența unei vetră de îmblătire a cerealelor pe care teleutosporii au fost scuturati direct de pe snopii care au fost aduși la intrarea în peșteră. La adâncimea de 60 cm acești teleutospori dispar abrupt o dată cu intreruperea nivelului de locuire.

În stratul neolic corespunzător culturii Criș (130—140 cm) polenul reapare, reflectând predominantă absolută a foioaselor termofile care atestă vîrstă atlantică a acestei culturi.

Pe lîngă informațiile directe privitoare la alcătuirea vegetației, aceste analize sporo-polinice oferă și unele indicii asupra etajării locale a vegetației. Astfel, în timp ce în cazul diagramelor sporo-polinice de la Peștera lui Veterani și Cuina Turcului predominanța absolută a spectrelor polinice era deținută de polenul de *Tilia*, în spectrele sedimentelor din Peștera lui Climente acest polen participă cu valori considerabil mai reduse. Acest fapt arată că populațiile de *Tilia* alcătuiau pîlcuri compacte în stațiunile mai umede de la baza stîncăriilor de unde polenul lor a fost incorporat direct în sedimente prin cădere liberă.

#### ANALYSE SPORO-POLLINIQUE DES COUCHES ARCHÉOLOGIQUES DE LA GROTTE PEŞTERA LUI CLIMENTE (DÉFILÉ DU DANUBE)

#### Résumé

L'analyse palynologique des sédiments de la grotte Peștera lui Climente (Défilé du Danube) a été assez difficile comme suite de la faible concentration de leur contenu pollinique. Les conditions difficiles de l'aération ainsi que le caractère xérothermique de cette grotte ensoleillée, située près du sommet des rochers du Défilé du Danube, ont altéré le pollen incorporé dans le sédiment.

Les résultats obtenus ont montré que les zones fertiles du point de vue palynologique de la colonne microstratigraphique s'accordent avec les niveaux d'intense logement archéologique. Le mélange du pollen produit par la végétation contemporaine aux établissements préhistoriques avec le pollen tertiaire ainsi que crétacique montre que ces complexes polliniques sont provenus par une voie zoo-anthropophile. Il serait possible d'établir une corrélation directe entre la fréquence du pollen et l'intensité du logement.

Une zone fertile du point de vue palynologique a été mise en évidence par la prédominance des essences thermophiles. Ces niveaux qui correspondent à l'établissement de Starčevo-Criș ont été rapportés à l'Atlantique. Après une intercalation stérile l'analyse pollinique met en évidence l'âge du hêtre qui s'accorde avec les couches de Latène, Coțofeni et Verbicioara. En dépit du climat du Subatlantique, la végétation dominante était représentée par le *Quercetum mixtum*.

#### BIBLIOGRAFIE

- BORONEANȚ V., 1968, Descoperiri Gravettiene în Peștera lui Climente, Rev. muz., V, 542—546.  
 BOȘCAIU N. și LUPȘA V., 1967, Cercetări palinologice în Peștera lui Veteran din Defileul Dunării, Contribuții botanice, Cluj, 39—46.  
 POP E., BOȘCAIU N. și LUPȘA V., 1970, Analiza sporo-polinică a sedimentelor de la Cuina Turcului-Dubova, St. și cerc. de istorie veche, 21, 31—34.

## DIAGRAMA SPORO-POLINICĂ A MLAŞTINII DE LA BĂILE IAZ (MUNȚII PLOPIȘ)

DE

GHEORGHE COLDEA

La baza piemontului nord-estic al Munților Plopiș se găsește mlaștina de la Iaz, situată la 1,5 km sud-vest de satul Iaz și la 2,5 km sud de comuna Plopiș. Mlaștina, cu o suprafață totală de aproximativ 3 500 m<sup>2</sup>, este situată la o altitudine de 340 m s.m. în teritoriul cunoscut de localnici sub denumirea de Băile Iaz.

Substratul geologic al regiunii este alcătuit în cea mai mare parte din argile și marne nisipoase, alături de care mai apar conglomerate și gresii. Relieful este reprezentat de un ansamblu de culmi piemontane domoale, cu înălțimi care variază între 450 și 360 m, și care sub aspect geomorfologic se încadrează în piemontul cuaternar de eroziune Plopiș—Cosniciu (A. I. S. a v u, 1965). În urma unor alunecări de teren ce au avut loc în această zonă în pleistocen, s-a format un lac piemontan care prin colmatare a generat actuala mlaștină cu caracter mezo-oligotrof. Pe baza informațiilor primite de la organele silvice locale am vizitat de două ori această mlaștină, nesemnalată pînă în prezent în literatura noastră de specialitate.

Datorită poziției pe care mlaștina o ocupă la zona de contact a piemontului cu depresiunea, ea este înconjurată în cea mai mare parte de fâgete care aparțin asociației *Fagetum carpaticum* Klika 28, Borza 31, foarte răspîndită pe acești versanți, și numai în direcția nord-estică pe o suprafață mai restrînsă apar și cenozele de gorun în amestec cu cer (as. *Quercetum petraeae-cerris* Soó 57). Flora mlaștinii cuprinde un număr redus de specii. Alături de unele plante caracteristice tinoavelor (*Varex echinata*, *Drosera rotundifolia*, *Sphagnum amblyphyllum*, *Sph. magellanicum*, *Ptychium strictum*) sunt prezente și speciile caracteristice ordinului *Phragmitetalia* (*Lythrum salicaria*, *Alisma plantago-aquatica*, *Lycopus europaeus*, *Calamagrostis canescens*, *Carex vesicaria*, *Sparganium erectum*, *Glyceria fluitans* etc.) care se dezvoltă luxuriant în zonă de lagg a mlaștinii. În ceea ce privește vegetația mlaștinii s-au distins, atât sub aspect floristic cât și ecologic, două zone concentrice.

Zona centrală, care ocupă 2/3 din suprafața totală a mlaștinii, este reprezentată printr-o vegetație mezo-oligotrofă tipică aparținând asociației *Carici echinatae* — *Sphagnetum* Soó (34) 54, cu următoarea compoziție floristică: *Carex echinata* 1.5, *Sphagnum amblyphyllum* 4.5, *Sph. magellanicum* 1.3, *Sph. subsecundum* 2.5, *Polytrichum strictum* 1.5, *Molinia coerulea* 3.5, *Carex vesicaria* 2.5, *Calamagrostis canescens* +.3, *Drosera rotundifolia* +.5, *Eriophorum angustifolium* +, *Potentilla erecta* +, *Lastrea thelypteris* +, *Lythrum salicaria* +, *Lysimachia vulgaris* +, *Rhamnus frangula* +.

Zona marginală, limitată la o bandă concentrică ce urmărește lagg-ul, este reprezentată printr-o vegetație eutrofă caracteristică. Cenozele identificate în această porțiune a mlaștinii aparțin asociației *Glycerio-Sparganietum neglecti* (Br. — Bl. 25) W. Koch. 26, având următoarea compoziție floristică: *Sparganium erectum* 5.5, *Glyceria fluitans* +, *Carex vesicaria* +, *Lythrum salicaria* +, *Lysimachia nummularia* +, *L. vulgaris* +, *Juncus effusus* 1.3, *Alisma plantago-aquatica* +, *Scutellaria galericulata* +, *Veronica anagallis-aquatica* +, *Juncus conglomeratus* +, *Potentilla erecta* +, *Lycopus europaeus* +, *Lemna minor* +, *Stellaria nemorum* +, *Alnus glutinosa* +, *Betula pendula* +, *Salix aurita* +.

Covorul muscinal și cel ierbos care acopereau această mlaștină au avut rol primordial la formarea straturilor de turbă, din care o mică parte a început să se depună în faza stejărișului amestecat, puțin înainte de culminarea alunului din acest profil, poate acum 8 000 de ani, iar cea mai mare parte a continuat să se depună în faza fagului. În vederea efectuării analizelor sporo-polinice a fost extras un profil din porțiunea centrală a mlaștinii pînă la adîncimea de 510 cm. Probele s-au ridicat din 10 în 10 cm. Preparatele au fost efectuate după metoda Erdtman. Pe lîngă polenul de copaci a fost determinat și polenul de necopaci, sporii de *Sphagnum* și *Filicinae*, precum și unele resturi de animale (*Rotifera*, *Rhizopoda*) care oferă unele indicații ecologice asupra evoluției mlaștinii (fig. 1).

În intervalul 510—390 cm profilul extras este reprezentat printr-un sediment pelitic cu un conținut relativ redus de resturi organice. De aceea în intervalul cuprins între 510 și 400 cm efectuarea analizei sporo-polinice nu a fost concluzivă din cauza dezagregării selective a polenului. Din resturile relativ numeroase ale endosporilor de tip *Athyrium* și *Thelypteris*, precum și a granulelor sporadice de polen de *Alnus* nu au putut fi obținute spectre care să satisfacă cerințele unei interpretări fitoistorice. În felul acesta diagrama polinică a putut fi reconstituită numai de la adîncimea de 400 cm.

Baza diagramei polinice reflectă o fază silvestră anatermă, în care foioasele termofile (*Quercetum mixtum*) și polenul de *Corylus* înregistrau creșteri vertiginioase (400—370 cm). Semnificativă pentru considerațiile paleoclimatice este corelația ce există în această fază între maximul polenului de *Corylus* și cel al sporilor de *Sphagnum* care constituie indicul unui climat xeroterm. Este foarte plauzibil ca această fază să corespundă borealului din schema Blytt - Sernander. Un interes deosebit îl prezintă valorile ridicate ale frecvenței polenului de *Betula* (60%) chiar dacă aceasta rămîne expresia unei situații locale. Prin sincronizarea bazei profilului cu borealul putem atribui acestei faze silvestre o vîrstă de 8 000—9 000 de ani. Evoluției vertiginioasă a vegetației forestiere spre culminarea

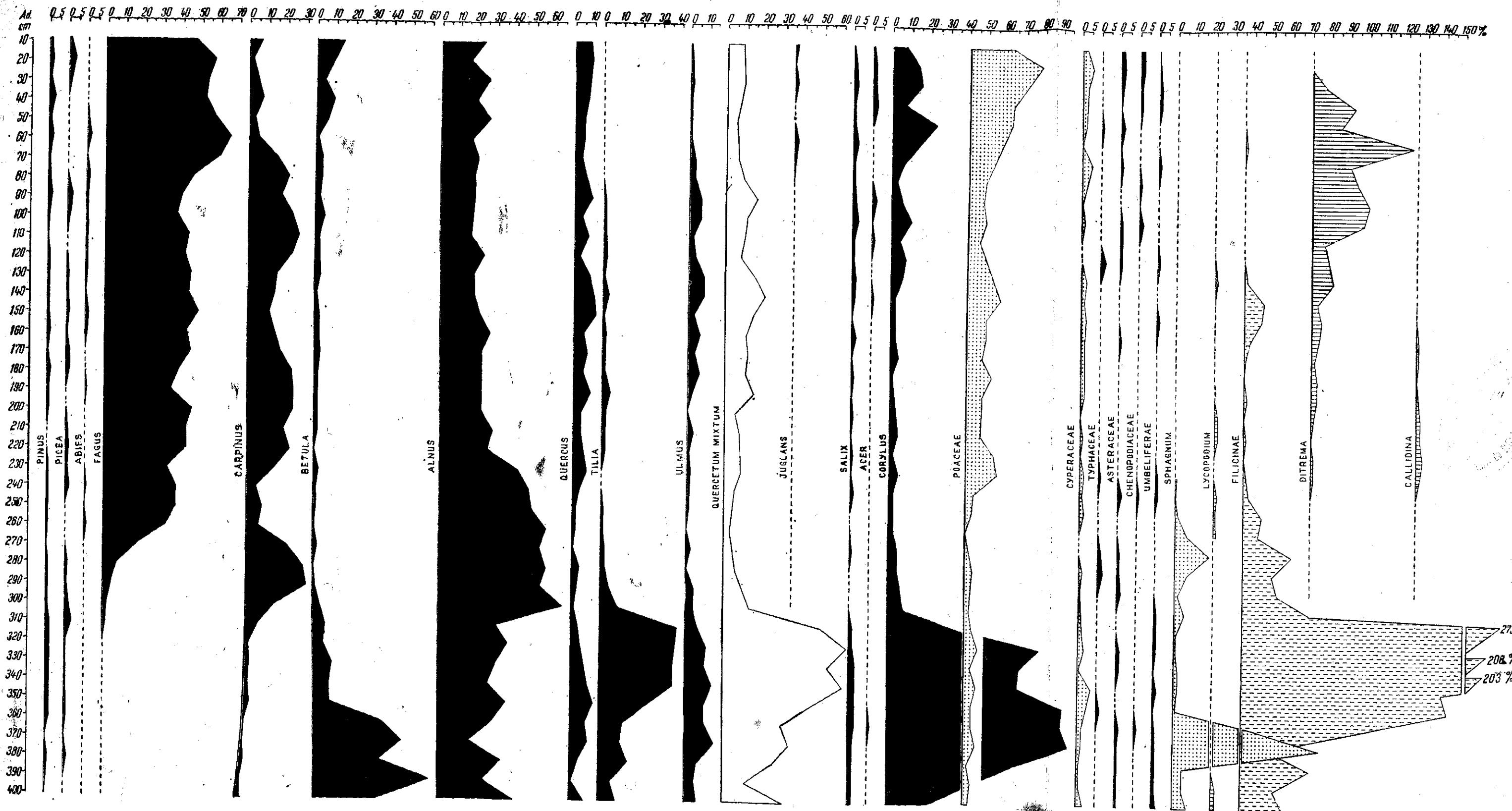


Fig. 1. — Diagrama sporo-polinică a mlaștinii de la Băile Iaz (jud. Sălaj).

elementelor termofile pare grăbită și de rata redusă de sedimentare a stratului încorporant. Apogeul foioaselor termofile (*Quercetum mixtum*), care la adâncimea de 320 cm înregistrează 62,98%, reflectă caracterul hipsoterm al climatului atlantic. Din cauza altitudinii reduse a stațiunii de sedimentare, valorile polenului de *Picea* au rămas puțin semnificative. În decursul atlanticului peste sedimentul pelitic s-a amorsat formarea turbei, care poate fi pusă în evidență deja între orizonturile de la 370–360 cm.

Faza carpenului oglindită sugestiv de diagrama sporo-polinică între 310 și 260 cm poate fi sincronizată cu subborealul, care s-a consumat acum 3 000–4 000 de ani. În decursul acestei perioade se înregistrează și un maxim secundar al curbei sporilor de *Sphagnum*, care constituie expresia unei aridizări temporare a climei. Această fază a carpenului, caracteristică variantei est-carpatiche a succesiunii silvestre postglaciare (E. Pop, 1932, 1942), se pune astfel în evidență și în etajul inferior al zonei piemontane nord-vestice a Munților Apuseni. Declinul fazei carpenei coincide cu afirmarea viguroasă a făgetelor.

Infiltrarea făgetelor este evidențiată de diagrama polinică chiar de la sfîrșitul atlanticului. Totuși afirmarea cenotică a făgetelor în care acestea devin principalul component al zonei forestiere nu poate fi pusă în evidență decât o dată cu sfîrșitul subborealului. Cea mai mare parte a diagramei polinice oglindește desfășurarea perioadei subatlantice, în care umezirea, precum și răcorirea climatului au favorizat extinderea maximă a făgetelor, devenite atotstăpînoare în această regiune. Oceanizarea climatului a intensificat viteza de sedimentare a turbei a cărei grosime a crescut considerabil în decursul acestei perioade. În același timp turba care era mezotrofă a început să evolueze în direcția oligotrofiei. Orizonturile superioare ale diagramei polinice reflectă o sensibilă descreștere a curbei fagului, care nu poate fi atribuită decât unor defrișări antropogene din timpurile subrecente. În favoarea acestei explicații pledează și extinderea pajistilor instalate pe terenurile defrișate și care sunt reflectate în diagrama polinică prin creșterea polenului de *Poaceae*.

Ca o particularitate locală pe întreaga diagramă polinică se remarcă valorile ridicate ale polenului de *Alnus* suprareprezentate în spectrele polinice datorită existenței unor zăvoaie compacte fie în imediata apropiere a stațiunii de sedimentare, fie chiar pe aria imlaștinirii.

#### DAS SPOREN-POLLEN-DIAGRAMM DES SUMPFES VON BÄLE IAZ (PLOPIŞ-GEBIRGE)

#### Zusammenfassung

Das in dieser Arbeit diskutierte Pollenprofil wurde aus einem meso-oligotrophen Sumpf gewonnen, der am Fuß des nord-östlichen Vorgebirges des Plopiş-Gebirges, bei einer Höhe von 340 m ü. M. liegt. Die Pollenanalyse hat folgende nacheiszeitliche Waldsukzession aufgezeigt: die Phase der termophilen Laubwälder (*Quercetum mixtum*), die Weißbuchen-Phase und die Phase der Rotbuchen.

So wird die Weißbuchen-Phase, — die charakteristisch ist die für ostkarpatischen Varianten, auch in der unteren Stufe der nord-westlichen Vorgebirgszone aufgewiesen.

#### BIBLIOGRAFIE

- BORZA AL., 1959, *Flora și vegetația văii Sebeșului*, București.  
 POP E., 1932, *Contribuții la istoria vegetației cuaternare din Transilvania*, Bul. Grăd. bot. Cluj, XII, 1–2  
 POP E., 1942, *Contribuții la istoria pădurilor din nordul Transilvaniei*, Bul. Grăd. bot. Cluj, XXII, 1–4.  
 SAVU AL., 1965, *Aspecte de relief în Depresiunea Șimleul Silvaniei*, Comunicări de geografie, III.

*Centralul de cercetări biologice Cluj*

#### CERCETĂRI AEROPALINOLOGICE ÎN SUDUL OLȚENIEI

DE

NICOLAE BOȘCAIU și ELENA MĂGĂLIE

Cu toate că deocamdată există încă puține informații paleopalinologice cu privire la vegetația postglaciară din sudul Olteniei (E. Pop, 1957), diagramele sporo-polinice vor putea oferi premise importante pentru interpretarea apartenenței fitogeografice controversate a acestui teritoriu (A. L. Buia, 1960). În această privință captările aeropalinologice realizate în condițiile actualei distribuții zonale a vegetației pot preciza aspecte fundamentale ale împrejurărilor în care are loc propagarea și sedimentarea maselor polinice.

În vederea cunoașterii relațiilor dintre alcătuirea vegetației actuale și reflectarea sa în spectrele sporo-polinice am efectuat în cursul anului 1969 o serie de captări aeropalinologice care au cuprins întreaga perioadă de vegetație (1.III–3.XI).

Stația de captare a fost amplasată în comuna Plenița (jud. Dolj), situată în sud-vestul Olteniei în zona de inflexiune a Piemontului getic cu cîmpia de acumulare dunăreană de vîrstă cuaternară, la o altitudine de circa 190 m s. m. În prezent cea mai mare parte a acestui teritoriu este despădurită, fiind ocupată de terenuri agricole cu intercalări de pajiști xerice edificate de *Festuca valesiaca* și *Chrysopogon gryllus*. Sub aspectul vegetației potențiale, acest teritoriu aparține unui extins climax zonal, reprezentat prin *Quercetum farnetto-cerris geticum* (Georgescu 45) I. Pop 67, din care au supraviețuit cîteva pîlcuri chiar în apropierea comunei Plenița (pădurile Plenița și Verbiței). Stația de captare a fost situată la o distanță de 1 450 m în raport cu liziera celui mai apropiat pîlc de pădure.

Pentru efectuarea captărilor s-a recurs la un procedeu gravimetric asemănător celui aprobat ca standard de către Comitetul național de testare a polenului atmosferic din cadrul Academiei americane de studii alergologice (L. D. Potter și J. R. Wolfe, 1960) și care a fost deja utilizat și în țara noastră (E. Pop, N. Boșcaiu, F. Rațiu, B. Diaconescu și A. Todoran, 1964). Lamele-capcane, improvizate din lame de microscop unse cu un strat subțire și uniform de amestec de petrol și vaselină (3 : 1), au fost expuse consecutiv pe durate de cîte 7 zile.

Dispozitivul de protecție al lamelor-capcane a fost situat la o înălțime de 1,5 m deasupra solului. Examinarea lamelor a fost efectuată prin metoda picăturilor mobile de apă distilată (imersie) la un microscop folosind un ocular  $10 \times$  și un obiectiv  $20 \times$ . Prin transecte echidistante de-a lungul lamelor a fost explorată o suprafață de  $3 \text{ cm}^2$  pe fiecare lamă analizată. În grafic (fig. 1) rezultatele au fost raportate la  $1 \text{ cm}^2$ , care reprezintă media captărilor efectuate pe cei  $3 \text{ cm}^2$  de pe lamele analizate.

Pentru interpretarea rezultatelor acestor captări, care au reflectat atât particularitățile fenologice, cât și cele ale periodicității producției aeropolinice din anul respectiv, spectrul obținut din însumarea captărilor aeropolinologice din întreaga perioadă de vegetație a fost comparat cu spectrul obținut din analiza conținutului sporo-polinic al unor pernițe de mușchi (*Bryum argenteum* L., *Grimmia pulvinata* (Hedw.) Sm., *Schistidium apocarpum* (Hedw.) Br. eur.<sup>1</sup>) recoltate de pe acoperișul unei case din apropierea stației de captare, de la o înălțime de 5 m deasupra solului.

În intervalul în care au fost expuse lamele au fost captate 560 de granule de polen/ $\text{cm}^2$ , din care polenul de arbori reprezenta 24,8% (tabelul nr. 1). În acest număr nu a fost inclus polenul de *Aesculus hippocastanum* (386 923 de granule de polen/ $\text{cm}^2$ ), provenit de la un arbore situat la o depărtare de 38 m de la locul captării, și nici cel de *Juglans*, provenit de asemenea de la un arbore aflat la o depărtare de 60 m de la locul captării. În mod asemănător în acest număr nu a fost cuprins nici polenul a cărui apartenență taxonomică a rămas neidentificată (*Varia*).

În comparație cu spectrul polinic reconstituit din pernițele de mușchi se constată un acord satisfăcător în cazul frecvențelor calculate în raport cu totalul polenului de arbori ( $\Sigma AP$ ). Diferențe intens semnificative s-au înregistrat totuși în cazul polenului de *Pinus* și *Corylus*, subrepräsentat în spectrul aeropolinic. În cazul polenului de *Pinus* aceste diferențe par induse de o productivitate polinică mai redusă în anul respectiv față de media reflectată de efectul integrativ al pernițelor de mușchi. Deosebirile înregistrate în cazul frecvențelor polenului de *Corylus* par datorate faptului că data începerii captărilor a coincis cu sfîrșitul antezei alunului și în felul acesta participarea sa a fost reprezentată numai parțial în spectrul aeropolinic.

Pe lîngă faptul că în pernițele de mușchi s-au acumulat mase polinice încorporate în decursul mai multor ani, înălțimea mai mare a locului de unde au fost recoltate în raport cu aceea a dispozitivului de protecție a lamelor-capcane a asigurat o reflectare mai concludentă a maselor polinice din aeroplaneton. Astfel în cazul spectrelor obținute din mușchi s-au evidențiat o serie de genuri și reprezentanți ai unor familii care lipsesc din spectrul aeropolinic (*Apiaceae*, *Caryophyllaceae*, *Centaurea*, *Dipsacaceae*, *Typha*, *Athyrium*, *Lycopodium*). Spre deosebire de spectrul aeropolinic, în cazul celui obținut din mușchi polenul relativ greu de *Zea* a fost subrepräsentat. Absența polenului de *Vitis* din spectrul obținut din mușchi o explicăm prin posibilitățile mai mari de distrugere a acestui polen.

În cazul ambelor spectre este reflectat expresiv climaxul zonal, reprezentat prin *Quercetum farnetto-cerris*. Într-adevăr polenul de *Quercus*

<sup>1</sup> Determinat de E. Plămădă, Centrul de cercetări biologice Cluj.

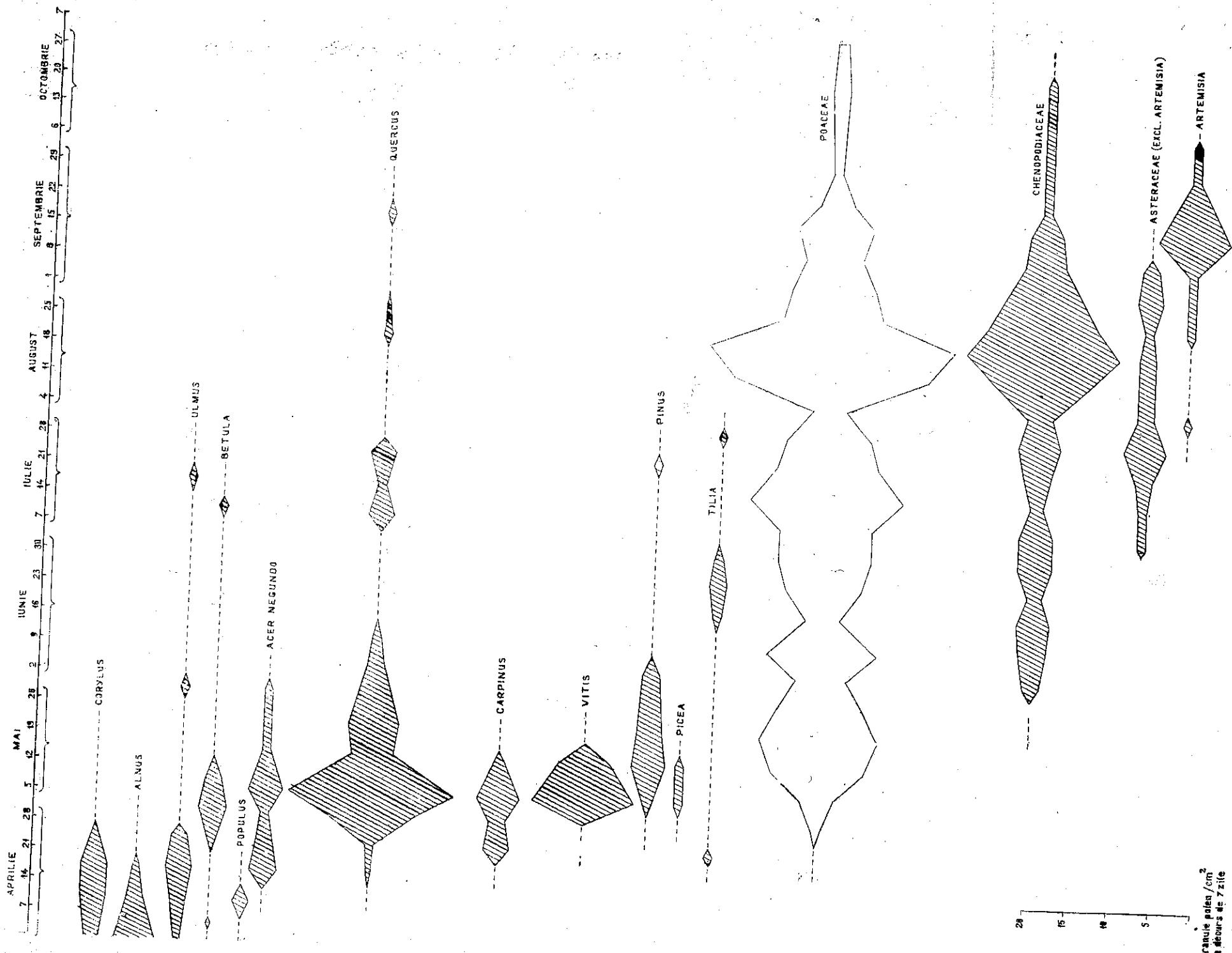


Fig. 1. — Diagrama aeropolinică de la Piatra (1969).

graine/polen/ $\text{cm}^2$   
diacurs de zile

dă în locul preponderent în rîndul elementelor forestiere atât în cazul spectrului aeropolinic (44,3%), cît și în cel obținut din pernițele de mușchi (24,7%). Productivitatea polinică ridicată a gîrniței și a cerului, precum

*Tabelul nr. 1*  
Compararea rezultatelor captărilor aeropalinoologice (I. IV – 3. XI, 1969) cu spectrul sporo-polinic obținut din mușchi

Polen	AeroCaptări			Pernițe de mușchi		
	nr./cm <sup>2</sup>	%		nr./cm <sup>2</sup>	%	
	ΣAP	ΣNAP + AP		ΣAP	ΣNAP + AP	
<i>Acer</i>	22	15,9	3,9	.	.	.
(386 923)						
<i>Aesculus</i>	7	4,5	1,2	5	3,7	1,1
<i>Alnus</i>	8	5,8	1,4	3	2,2	0,7
<i>Betula</i>	12	8,2	2,1	7	5,2	1,6
<i>Carpinus</i>	9	6,5	1,6	29	21,7	6,7
<i>Corylus</i>	(694)	.	.	(77)	.	.
<i>Juglans</i>	2	1,2	0,3	3	2,2	0,7
<i>Picea</i>	9	6,4	1,6	43	32,1	9,9
<i>Pinus</i>	2	1,2	0,3	.	.	.
<i>Populus</i>	61	44,2	11,0	33	24,7	7,6
<i>Quercus</i>	5	3,6	0,9	3	2,2	0,7
<i>Tilia</i>	11	7,6	2,0	8	6,0	1,8
<i>Ulmus</i>	138	100,0	24,8	134	100,0	30,8
ΣAP	10	7,2	1,8	.	.	.
<i>Amaranthus</i>	22	15,9	3,9	58	43,3	13,4
<i>Apiaceae</i>	24	17,4	4,3	24	17,9	5,6
<i>Artemisia</i>	.	.	.	2	1,4	0,5
<i>Asteraceae (excl. Artemisia et Centaurea)</i>	.	.	.	1	0,7	0,2
<i>Athyrium</i>	.	.	.	36	26,9	8,3
<i>Caryophyllaceae</i>	.	.	.	94	68,2	16,8
<i>Centaurea</i>	.	.	.	106	79,1	24,5
<i>Chenopodiaceae</i>	.	.	.	5	3,7	1,1
<i>Dipsacaceae</i>	.	.	.	1	0,7	0,2
<i>Lycopodium</i>	.	.	.	241	174,6	43,0
<i>Poaceae</i>	.	.	.	40	29,8	9,2
<i>Typha</i>	18	13,0	3,2	2	1,4	0,5
<i>Vitis</i>	13	9,4	2,3	.	.	.
<i>Zea</i>	(95)	.	.	1	0,7	0,2
ΣNAP	422	305,7	75,2	(21)	.	.
ΣNAP + AP	560	405,7	100,0	277	206,3	69,2
				411	306,3	100,0

și rata redusă de sedimentare au asigurat o planare prelungită și o concentrație ridicată a acestui polen în aeroplaneton, favorizând repetat refloți (fig. 1). Astfel ultima refloțare a polenului de *Quercus* s-a înregistrat în cazul captărilor efectuate în intervalul 15–22. IX.

Frecvențe refloți s-au înregistrat la sfîrșitul perioadei de anteză- si în cazul polenului de *Ulmus*, *Betula*, *Pinus* și *Tilia*. În cazul polenului de *Tilia* în intervalul 21–29. IV s-a evidențiat chiar o refloțare a polenului din anul precedent, care a premers anteza din anul în curs. Pe lîngă refloțarea polenului actual, în intervalul 1–7. IV s-a înregistrat și refloțarea unor granule de polen terțiar, provenit probabil din deschideri naturale

Spectrul aeropolinic reflectă concentrații relativ ridicate și în cazul polenului unor arbori cultivate în apropiere. Astfel exemplare de *Acer negundo* s-au aflat chiar la o depărtare de 340 m de locul captării. Tot de la exemplare cultivate pare să provină și polenul de *Pinus* și *Picea*.

Un interes fitogeografic remarcabil îl prezintă absența polenului de *Fagus* atât din spectrul aeropolinic, cît și din cel obținut din analiza polinică a pernițelor de mușchi.

În timp ce în spectrul aeropolinic al lunilor de primăvară predomină polenul de arbori (AP), în cursul lunilor de vară predomină polenul plantelor ierboase (NAP). În rîndul ultimelor, frecvențele cele mai ridicate s-au înregistrat în cazul polenului de *Poaceae*, în care a fost cuprins și cel de *Cerealia*. Alături de *Poaceae*, frecvențe ridicate s-au înregistrat și în cazul polenului de *Chenopodiaceae* și *Asteraceae*. Este de asemenea remarcabil faptul că în cazul plantelor ierboase cele mai ridicate concentrații polinice nu s-au înregistrat în toiul antezei, ci în perioada postantezică ce a coincis cu un răstimp secetos care a favorizat masive refloți.

În cursul toamnei, în spectrul aeropolinic a apărut masiv polenul de *Artemisia* cu care s-a încheiat întreaga succesiune anuală a fenologiei polinice. Din compararea spectrului aeropolinic cu cel obținut din pernițele de mușchi s-a constatat o concordanță satisfăcătoare în privința frecvențelor relative ale polenului de *Asteraceae* și *Chenopodiaceae*. Spre deosebire de acesta polenul de *Poaceae* a fost suprareprezentat în spectrul aeropolinic; dimpotrivă, cel de *Artemisia* a rămas subrepräsentat, iar cel de *Centaurea* a lipsit cu desăvîrșire din conspectul genetic al captărilor efectuate în perioada de vegetație în care s-au desfășurat aceste cercetări.

#### RECHERCHES AÉROPALINOLOGIQUES DANS LE MIDI DE L'OLTÉNIE (ROUMANIE)

#### Résumé

Afin de connaître les relations qui existent entre la composition de l'actuelle végétation du midi de l'Oltenie et son reflet dans les spectres sporo-polliniques, les auteurs ont effectué durant l'année 1969 une série des captations aéropalynologiques qui ont compris toute la période de végétation. La station aéropalynologique a été placée près de la commune Plenița (dép. de Dolj) dans la zone de l'inflexion du Piémont gétique avec la plaine danubienne à l'altitude de 190 m s.m.

Pour interpréter les résultats de ces captations, le spectre aéropalynologique a été comparé au spectre obtenu par suite de l'analyse du contenu sporo-pollinique d'une couche de mousses de la même station (tableau 1). Tous les deux spectres reflètent le climax zonal représenté par l'association *Quercetum farnetto-cerris geticum* (fig. 1). Au printemps le spectre aeropolinique est dominé par le pollen des arbres (AP). Par contre, pendant l'été ce spectre est dominé par le pollen des plantes herbeuses (NAP). Parmi les dernières les plus hautes fréquences ont été mises en évidence pour le pollen de *Poaceae*, *Chenopodiaceae* et *Asteraceae*.

Les plus grandes concentrations du pollen de l'aéoplankton ont été mises en évidence après la période de l'anthèse par suite des nombreuses refloations favorisées par le régime de sécheresse de cette période.

#### BIBLIOGRAFIE

- CHRISTIE A. D. a. RITCHIE J. C., 1969, *On the use of isentropic trajectories in the study of pollen transports*, Naturaliste can., 96, 531—549.  
 POTTER L. D. a. ROWLEY J., 1960, *Pollen rain and vegetation*, San Augustin New-Mexico, Bot. Gaz., 122, 1.  
 STIX E. u. GROSSE-BRAUCKMANN G., 1970, *Der Pollen- und Sporengehalt der Luft und seinen jahreszeitlichen Schwankungen unter mitteleuropäischen Verhältnissen*, Flora, 159, 1—37.

*Centrul de cercetări biologice Cluj  
și  
Liceul din Plenița*

## CERCETĂRI PALINOLOGICE ÎN PODIȘUL MEHEDINȚI (I)

DE

VIORICA LUPȘA și ELENA MĂGĂLIE

Extinderea cercetărilor sporo-polinice în sudul țării noastre întâmpină încă, dificultăți determinate de condițiile ecologice neprielnice formării înmlăștinirilor turbificate, care deocamdată continuă să rămână printre substraturile cele mai adevărate pentru asemenea investigații. Un interes considerabil pentru istoricul vegetației din țara noastră îl prezintă în această privință reconstituirea evoluției vegetației cuaternare din Podișul Mehedinți, situat la exteriorul arcului carpatice, într-o zonă în care influențele climatului glaciar par să fi fost mai atenuate.

Identificarea unei înmlăștiniri eutrofe în Depresiunea Balta de pe Podișul Mehedinți ne-a oferit posibilitatea efectuării unor analize sporo-polinice la poalele Domogledului. Datele obținute completează informațiile oferite de diagrama reconstituită de N. Boșcaiu, F. I. Rătăiu și M. Nicolae (1968) de la Lunca Știubei dintre Băile Herculane și comuna Podeni.

Depresiunea Balta, situată la contactul dintre cristalinul getic și calcarele cretacice ale Munților Mehedințiilor la o altitudine de 170 m s. m., oferă aspectul unui fund de lac care prezintă toate aparențele unei drenări subrecente. Înmlăștinirile care persistă încă în lungul pâraielor meandrante prezintă mici faciesuri turbificate, care confirmă lipsa de securitate a depresiunii dintr-un trecut nu prea îndepărtat (Emil de Martonne, 1907). Pe lîngă condițiile optime topogene, formarea acestei înmlăștiniri a fost favorizată și de regimul pluvial, care înregistrează 938 mm anual (fig. 1).

Vegetația înmlăștinirii din care s-a extras profilul analizat este reprezentată prin pileuri de *Schoenoplectum lacustris* (Eggl. 33) Schmele 39, în a căror compozitie s-au notat următoarele specii :

<i>Schoenoplectus lacustris</i>	4.5	<i>Lythrum salicaria</i>	+
<i>Glyceria aquatica</i>	+.3	<i>Equisetum fluviatile</i>	+
<i>Iris pseudacorus</i>	+.3	<i>Oenanthe aquatica</i>	+
<i>Carex vulpina</i>	1.3	<i>Ranunculus flammula</i>	+
<i>Rorippa amphibia</i>	1.4	<i>Alisma plantago</i>	+
<i>Polygonum hydropiper</i>	1.5	<i>Gratiola officinalis</i>	+
<i>Heleocharis palustris</i>	+		

Pe Dealul Cornetu de pe bordura estică a depresiunii, pe substrat cristalin, s-a notat un amestec de fag cu carpen (*Carpino-Fagetum* Paucă 41), iar pe calcarele cretacice de la limita șariajului getic sunt prezente pileuri reprezentative de *Asplenio — Syringetum* Jakucs et Vida 58.

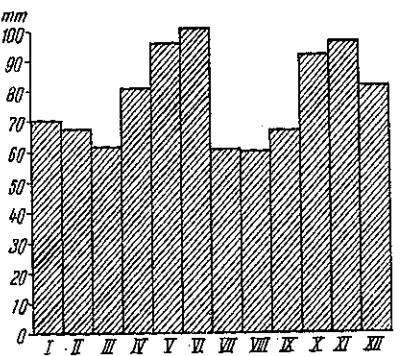


Fig. 1. — Media lunări a precipitațiilor la Balta (jud. Mehedinti) (1896—1915; 1921—1955).

Din zona marginală estică a acestei depresiuni am extras un profil de 160 cm, din grosimea cărui 40 cm au fost reprezentați printr-un strat de turbă eutrofă (70—110 cm). Conținutul sporo-polinic bogat și bine conservat al întregului profil ne-a permis reconstituirea unei diagrame sugestive pentru fitoistoria acestui teritoriu (fig. 2).

Diagrama este dominată pe întreaga sa extindere de valorile suprareprezentative ale polenului de *Alnus*, care indică existența unor zăvoaie compacte ce au persistat pînă în perioada subrecentă. Deși polenul de *Fagus* este continuu prezent pe întregul profil, deținînd valori care rareori depășesc 10%, apogeul curbei polenului de *Carpinus* (24,6%) pare să indice *perioada subboreală* în care arinișurile și-au restrîns extinderea. În favoarea condiționării climatice a regresului arinișurilor, datorită unui regim mai xeric, pledează și un maxim al curbei polenului de *Corylus* (15,3%), precum și valoarea minimă a polenului de *Cyperaceae*, care coincide cu faza carpenulei. În acest caz pare plauzibil ca baza diagramei polinice să reprezinte sfîrșitul perioadei atlantice, în care fagul își făcuse deja apariția în regiune.

Apogeul curbei polenului de *Tilia* (33,3%), care coincide cu frecvența de 41,3% a valorilor însumate ale foioaselor termofile (*Quercetum mixtum*), pare deplin compatibil cu caracteristicile termice ale climatului atlantic. De asemenea, pentru această încadrare paleoclimatică pledează și faptul că cele mai mari frecvențe ale polenului de *Picea* (7,3%), semnificativ ridicat pentru altitudinea relativ joasă a stațiunii de sedimentare, s-au înregistrat tot la baza profilului.

Orizonturile superioare ale diagramei sporo-polinice (70—10 cm) evidențiază particularitățile climatului subatlantic. În decursul acestei perioade extinderea arinișurilor înregistrează frecvență maximă (76%). Restrîngerea arinișurilor, care se constată spre suprafață, pare condițio-

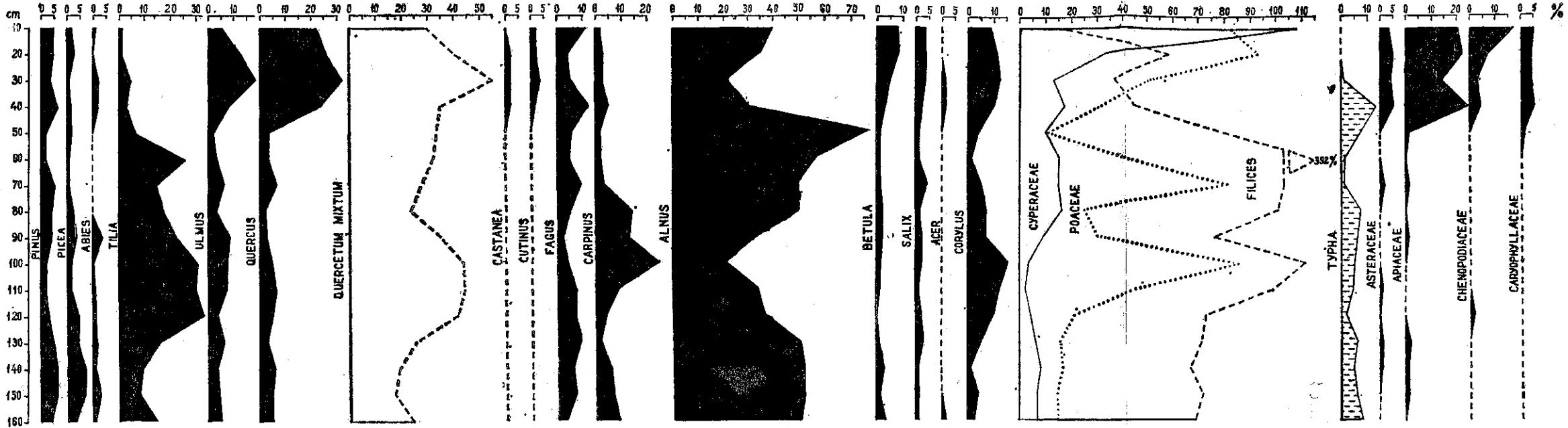


Fig. 2. — Diagrama sporo-polinică de la Balta (jud. Mehedinți).

nată antropogen de defrișările masive efectuate într-o perioadă de intensă locuire a acestui teritoriu.

Defrișarea arinișurilor din subatlanticul superior este compensată în spectrele polinice de o aparentă reafirmare a foioaselor termofile (*Quercetum mixtum*). De fapt nu este vorba despre o reafirmare reală, ci numai despre posibilitatea deplinei lor evidențieri în spectre datorită incetării filtrajului foliar exercitat de arinișuri, precum și de suprareprezentarea acestora. Este de remarcat însă că în decursul acestei perioade se produce o profundă modificare a raporturilor de predominantă în structura grupărilor de foioase termofile. Astfel teiul din predominant ajunge din ce în ce mai subordonat gorunului (*Quercus petraea*) și ulmului, care au fost esențe mai adaptate nuanței cataterme a climatului subatlantic. O extindere antropogenă a foioaselor termofile pe care ne-ar putea sugera eventual diagrama polinică ar fi implicat mai degrabă o invazie a teișurilor, care se instalează cu ușurință pe locurile defrișate.

O dată cu defrișarea antropogenă a arinișurilor din perioada subatlantică, spectrele polinice pun în evidență o masivă extindere a cenzelor ierboase. Tendința de drenare a înmlăștinirii este evidențiată de restrîngerea grupărilor helofite (*Typha*), care au fost înlocuite de grupări higro-mezofite (*Cyperaceae*) sau chiar mezofite (*Poaceae*).

#### PALYNOLOGISCHE FORSCHUNGEN IN DER MEHEDINȚI-HOCHEBENE (I)

#### Zusammenfassung

Die Ergebnisse der aus einem in der Balta-Senkung auf der Mehedinți-Hochebene bei einer Höhenlage von 170 m ü. M. gelegenen Sumpf durchgeföhrten Sporen-Pollen-Analysen sind von Interesse für die Entwicklung der quartären Vegetation aus dieser Zone vom Fuße des Domogled, in welcher das glaziale Klima milder gewesen zu sein scheint.

Der Sporen-Pollen-Gehalt des analysierten 160 cm tiefen Profils hat die Rekonstitution eines suggestiven Diagramms für die Phytohistorie dieses Gebiets ermöglicht (Abb. 2).

Die Basis des Pollen-Diagramms stellt das Ende der atlantischen Periode dar, in welcher die Rotbuche in dieser Region bereits auftrat.

Die subboreale Periode wird von dem Höhepunkt der *Carpinus* - Pollen-Kurve angegeben.

Die subatlantische Periode hebt sich in den oberen Horizonten des Sporen-Pollen-Diagramms durch die bedeutsamen Werte des *Fagus*-Pollens hervor.

Die sehr veranschaulichenden Werte des *Alnus*-Pollens auf der ganzen Weite des Diagramms zeigen das Vorhandensein einiger dichter Uferwäldchen an, welche bis in die subrezente Periode fortduerten.

Nach dem Beginn der anthropogenen Fällung der Erlenbestände zeichnen die Pollen-Spektren die massive Ausbreitung der Kräuterzönosen aus, eine Tatsache, die von den hohen Werten des *Poaceae*- und *Cyperaceae*-Pollens in den oberen Horizonten angezeigt wird.

## BIBLIOGRAFIE

- BOŞCAIU N., RĂTU FL., NICOLAU M., 1968, *Contribuții la istoria pădurilor din Munții Cernei*, Comunicări de botanică, VII, 72–77.
- CODARCEA AL., 1940, *Vues nouvelles sur la tectonique du Banat Meridional et du Plateau du Mehedinți*, An. Inst. geol. Rom., XX,
- VINTILĂSCU I., 1946, *Podișul sau platul Mehedinților*, Rev. geogr. a Inst. Cerc. geogr. Rom., II.

Centrul de cercetări biologice Cluj  
și  
Liceul din Penița

## SPECTRELE SPORO-POLINICE CORESPONDENTE ACTUALELOR CONDIȚII FIZICO-GEOGRAFICE DIN PARTEA DE SUD-EST A ROMÂNIEI

[DE]

ATTILA BAN și MADELEINE ALEXANDRU

Precizarea unor probleme legate de interpretarea spectrelor sporo-polinice obținute din diverse sedimente minerale cuaternare a devenit necesară datorită folosirii din ce în ce mai frecvent în domenii tot mai variate a analizelor sporo-polinice. Printre aceste domenii se numără și geografia fizică, geomorfologia, geologia cuaternară, paleogeografia, arheologia etc.

Numeroasele cercetări întreprinse pentru stabilirea relației dintre vegetația unei anumite regiuni și spectrele sporo-polinice demonstrează că între ele există o strânsă legătură. Această relație între vegetație și spectrele sporo-polinice, mai ales în cazul celor obținute din sedimente minerale, nu este însă o relație simplă.

Dintre numeroasele studii întreprinse în scopul stabilirii relației dintre frecvența unei specii oarecare în vegetație și polenul acestia în spectru amintim doar pe cele ale lui F. Firbas (1934), V. P. Griciu (1941, 1948), E. D. Zakhinskaya (1946, 1951), Potzger și colab. (1956), M. B. Davis și J. C. Goodlett (1960), K. Fageri și J. Iverson (1966). Numeroase și deosebit de interesante sînt și cercetările asupra eficienței diseminării polenului. Printre lucrările cu contribuții deosebit de valoroase în acest sens menționăm pe cele ale lui V. P. Griciu (1941), R. V. Fedorova (1952), Potzger și colab. (1956), M. Tuskada (1958), E. A. Malgina (1959), E. Pop (1933) și multe altele. Un interes deosebit prin originalitatea metodei folosite în stabilirea eficienței diseminării polenului prezintă lucrarea lui I. Diakovska (1936).

Unele rezultate aparent contradictorii asupra productivității de polen la aceeași specie, obținute în urma unor cercetări efectuate în regiuni diferite, aşa cum reiese din lucrările menționate, întăresc observațiile lui F. Pollică că producția de polen la aceeași specie au indici diferenți, în regiuni diferite (F. Pollică, 1937). Confirmînd valoarea observațiilor

făcute de F. Pohl, cercetătorii americanii M. B. Davis și J. C. Goodlett atrag atenția asupra practicii deosebit de periculoase de a evalua producția de polen după valorile absolute stabilite în alte regiuni. Valorile contradictorii, indicate în diferite lucrări, în afara faptului că sunt stabilite în puncte geografice mai mult sau mai puțin îndepărțate unul de celălalt, în condiții fizico-geografice diferite (circulația atmosferică, relief etc.), credem că se datoresc și faptului că în unele cazuri autorii au în vedere distanțele limită la care se transportă polenul unei specii oarecare, în timp ce alții indică limitele răspândirii în masă a polenului respectiv. Cele două limite pot avea valori foarte diferite.

În afara celor arătate, compoziția spectrelor este influențată și de condițiile diferite pe care sedimentele în care ele sunt înglobate le prezintă pentru conservarea polenului.

Specificul analizelor de polen în domeniile amintite constă tocmai în faptul că sunt supuse analizelor sedimente foarte variate ca geneză (aluviale, deluviale, lacustre, eoliene, loessoide, loessuri etc.), formate în diferite etape ale perioadei cuaternare. Aceste sedimente se succedă frecvent la distanțe mici pe orizontală, succesiune întinsă de cele mai multe ori și în foraje sau deschideri naturale pe verticală. Variabilitatea imensă a compoziției mineralogice și granulometrice a acestor sedimente prezintă condiții foarte deosebite pentru conservarea polenului inclus. În urma cercetărilor întreprinse, J. C. Ritchie și S. Fedorovich ajung la concluzia că interpretarea spectrelor fosile din sedimentele minerale cuaternare, fără unele investigații asupra spectrelor din probele recente de suprafață, este o procedură inexactă (J. C. Ritchie și S. Fedorovich, 1963).

#### SCOPUL URMĂRIT ȘI PROCEDEELE FOLOSITE

În materialul de față, prin cercetarea spectrelor din probele recente de suprafață, autorii urmăresc stabilirea unor legități privind relațiile existente între compoziția spectrelor sporo-polinice și vegetație, în condițiile fizico-geografice concrete ale țării noastre, legități care să ajute la interpretarea spectrelor sporo-polinice obținute din sedimentele minerale cuaternare.

Pentru atingerea scopului urmărit, s-a ales din numeroasele metode existente aceea bazată pe analiza spectrelor din probele recente de suprafață. Alegerea a fost determinată de faptul că spectrele obținute din aceste probe sunt mai apropiate de cele fosile, formând o verigă intermediară între acestea din urmă și spectrele obținute prin captarea polenului din atmosferă, prin diferite procedee.

Metoda analizei spectrelor probelor recente de suprafață a fost considerată cea mai indicată, deoarece în mare măsură influența variațiilor anuale în producția de polen determinată de diversi factori, constatată la majoritatea speciilor de plante, este exclusă. Aceste spectre reprezintă „ploile de polen”, care s-au depus pe suprafața solului în decurs de mai mulți ani, și deci exprimă o valoare oarecum mai apropiată de cea medie a acestora. Faptul că polenul depus pe suprafața solului, treptat inclus în mediul pe care-l formează amestecul de resturi organice și particulele

minerale de pe suprafața solului, este supus acțiunii agentilor chimici, biochimici, fizici etc. face ca spectrele din aceste probe să fie mai apropiate de cele obținute din sedimentele minerale.

Recoltarea probelor s-a făcut conform practicii stabilite și normelor descrise în literatura de specialitate (fig. 1). La prelucrarea probelor în laborator s-a folosit metoda prin separare a lui V. P. Griceuk, pentru prepararea probelor din sedimentele minerale introducindu-se în plus o tratare a lor cu perhidrol.

Paralel cu cercetările amintite s-au făcut observații asupra ploilor de polen. În acest scop polenul a fost captat pe lame în decurs de un an, lamele fiind schimbate zilnic. Punctele de observații au fost fixate în Mangalia, Constanța, Călărași, Giurgiu, Grivița (Bărăgan), Buzău și Cîmpulung Muscel.

Determinarea polenului și a sporilor s-a făcut pe baza comparării acestora cu preparatele etalon existente în colecția laboratorului Institutului de geografie, București (circa 1 700 de specii). Din fiecare probă au fost numărate minimum 1 000 de grăuncioare de polen și de spori. Împărțirea în grupe AP (arbore polen), NAP (non arbore polen), S (spori) și calcularea procentelor s-au făcut după normele descrise de V. P. Griceuk și E. D. Zakhinskaja (1948). Rezultatele analizelor, sub forma diagramelor circulare, sunt prezentate pe hărțile ce însotesc lucrarea, hărți care conțin și limitele marilor unități de vegetație din România.

#### PRINCIPALELE CARACTERISTICI ALE CONDIȚIILOR FIZICO-GEOGRAFICE

Teritoriul studiat cuprinde partea de est a Cîmpiei Române și Dobrogea. În Bărăgan relieful este neted, tipic de cîmpie. În Dobrogea, acesta este mai vălurit, mai variat. În partea de sud se întinde o cîmpie situată între 100 și 200 m altitudine; mai spre nord altitudinile cresc între 200 și 400 m în Podișul Casimeei, atingînd înălțimea maximă în Munții Pricopanului (vîrful Tuțuiatu 467 m). Numeroasele văi care brăzdează Dobrogea dau reliefului un caracter ondulat, destul de accidentat.

Deși destul de reduse, diferențele de altitudine din regiunile luate în studiu nuanțează totuși condițiile climatice. În general în Munții Pricopanului și Podișul Babadag temperaturile medii sunt mai scăzute cu aproximativ un grad (temperatura medie anuală 10°C, temperatura medie a lunii ianuarie este cuprinsă între -2 și -3°C, iar cea a lunii iulie între 21 și 22°C) față de zonele mai coborite din nord-estul și sudul Dobrogii, precum și față de Bărăgan (temperatura medie anuală 11°C, temperatura medie a lunii ianuarie variază între -1 și -2°C, iar cea a lunii iulie între 22 și 23°C). Aceeași nuanțare se observă și la repartitia precipitațiilor. Cantitățile minime de precipitații, 250-400 mm, cad în Bărăgan și în sudul Dobrogii, în anii secetoși valorile fiind sub 250 mm. Treptat, cu altitudinea crește și cantitatea precipitațiilor, ajungînd în Munții Pricopanului și Podișul Babadag la 500-550 mm anual. Vînturile mai frecvente, atât în Bărăgan cât și în Dobrogea, sunt cele cu direcția generală din nord (N, NE și NV) și din sud (S, SE și SV). Astfel la Galați și Grivița, vînturile din NNV și NE reprezintă 44,9% și, respectiv, 42,7%, iar cele din S, SE și SV 30,8% și, respectiv, 14,0%. La Su-

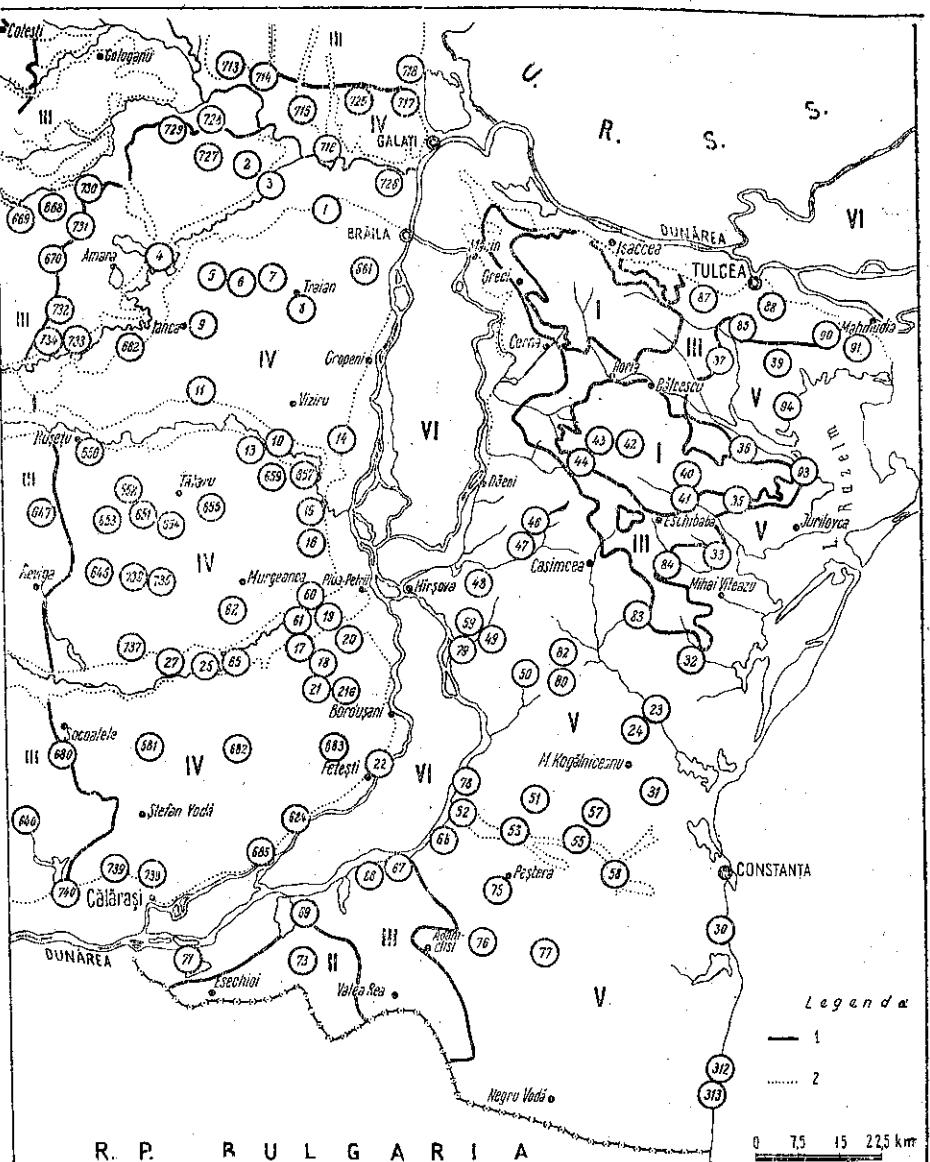


Fig. 1. — Localizarea și numărul de lucruri al probelor. Marile unități de vegetație din România.

I, Limita dintre marile unități de vegetație din România; 2, limita luncilor. I, Păduri de stejar și mixte de tip central-european; II, păduri de stejar și mixte de tip sud-european; III, pajiști de silvostepă cu graminee și diverse ierburi xeromezofile alternând cu păduri de stejar; IV, pajiști de stepă cu graminee și diverse ierburi xerofile de tip pontic; V, pajiști de stepă cu graminee xerofile de tip pontic.

lina, Constanța și Mangalia se înregistrează valorile de 43,9, 42,0, 46,6% și, respectiv, de 33,8, 24,0, 29,4%.

**Vegetația.** Stepa ocupă cea mai mare parte a teritoriului studiat. Apartinând aceluiași tip, stepa din Dobrogea, în comparație cu cea din Bărăgan, se evidențiază printr-un procent mai ridicat al elementelor termofile mediteraneene și prin prezența unor plante endemice proprii. În momentul de față cea mai mare parte a stepei este ocupată de terenuri agricole, pajiști xerofile de stepă și pîrloage nefavorabile agriculturii.

În pîrloagile din Bărăgan, diseminat printre terenurile cultivate, predomină asociațiile cu firuță cu bulbi (*Poa bulbosa*), peliniță de stepă (*Artemisia austriaca*), pir gros (*Cynodon dactylon*) și a. Rămășițele pajiștilor stepice primare sunt reprezentate mai ales prin asociații cu păiuș (*Festuca vallesiaca*), colilie (*Stipa lessingiana*) și negară (*Stipa capillata*). Sub forma unor insuflare rare se întâlnesc formațiuni forestiere în care predomină stejarul brumăriu (*Quercus pedunculiflora*), uneori cu participarea și a altor specii de stejar sau a altor foioase. De asemenea se întâlnesc plantațiile de salcim.

În Dobrogea, pe pîrloage, sunt mai frecvente asociațiile cu firuță cu bulbi, peliniță de stepă, bărboasă (*Botriochloa ischaemum*), laptele cîinelui (*Euphorbia steposa*) și a., iar în pajiștile stepice primare, degradate în urma pășunatului, asociații cu păiuș, negară, colilie, cosaci (*Astragalus* sp.) și alte ierburi xerofile. Aceste specii dominante se asociază cu diferite plante efemere. Pe alocuri apar tufărișuri cu porumbar (*Prunus spinosa*), migdal pitic (*Amygdalus nana*), păliur (*Paliurus spina-christi*), ghimpe (*Ruscus aculeatus*), păducel (*Crataegus monogyna*) și a. Mai rar, insular, se întâlnesc formațiuni forestiere, în care predomină stejarul brumăriu, cu participarea și a altor specii de foioase, și plantațiile de salcimi. În văi, pe terenuri erodate, se întâlnesc uneori crînguri de stejar pufos (*Quercus pubescens*), ulm (*Ulmus campestris*), jugastru (*Acer campestre*), mojdrean (*Fraxinus ornus*).

În nordul și sud-vestul Dobrogii, ocupînd fișii relativ restrînse în jurul zonei pădurilor, se întinde zona de silvostepă. Alături de terenurile cultivate se întâlnesc pajiști stepice xeromezofile de silvostepă, în care predomină grupări cu păiuș, sadină (*Crysopogon gryllus*), negară și alte ierburi xeromezofile, alternînd cu pîlcuri de păduri rare, în care, în nordul Dobrogii, predomină stejarul pufos (*Quercus pubescens*), iar în sud-vestul Dobrogii stejarul brumăriu în amestec cu diverse alte specii termofile, ca, de exemplu, cărpinița (*Carpinus orientalis*), mojdreanul, scumpia (*Cotinus coggygria*) etc.

Zona de pădure ocupă cea mai mare parte a teritoriului cu altitudini mai ridicate din nordul Dobrogii. Pădurile parțial defrișate în trecut ocupă totuși suprafețe întinse, mai ales în Munții Măcinului, Podișul Meidanchioi, Podișul Babadag etc., fiind formate din diverse specii de stejar în amestec cu alte specii de foioase, ca tei alb (*Tilia tomentosa*), ulm de cîmp, jugastru, la care la altitudini mai coborîte se adaugă mojdreanul, cărpinița, vișinul turcesc (*Padus mahaleb*) etc.

În sud-vestul Dobrogii pădurile sunt formate mai ales din cer (*Quercus cerris*) și gîrniță (*Quercus frainetto*), pe alocuri în amestec cu alte specii de foioase.

În bălțile și Delta Dunării, precum și în luncile văilor afluenți Dunării se întâlnesc destul de frecvent păduri de luncă formate mai ales din specii de *Salix* și *Populus*.

#### PROPORTIA ÎN CARE PARTICIPĂ POLENUL ȘI SPORII DIN GRUPELE AP, NAP ȘI S ÎN PROBELE ANALIZATE

La analizarea spectrelor sporo-polinice, obținute din sedimentele minerale cuaternare, se acordă de obicei întărietate stabilirii relațiilor dintre principalii componenți ai spectrului — AP, NAP și S (fig. 2). Aceste relații permit stabilirea în general a tipului de spectru — de stepă, silvo-stepă, pădure etc.

În limitele studiate ale stepei, polenul din grupa NAP reprezintă valori între 70,5 și 96,0%, în majoritatea cazurilor între 75 și 90%, valoarea medie, luată în general pentru probele recoltate din zona de stepă, reprezentând 83,2% din suma totală a polenului și sporilor din spectre.

Valori minime pentru grupa NAP se constată în probele recoltate din punctele situate în văi, locuri cu exemplare diseminate de arbori, în apropierea unor așezări sau plantații. Astfel, de exemplu, în probele recoltate în vecinătatea luncii râurilor Ialomița și Buzău, grupa NAP reprezintă în medie doar 76,0% din suma totală a polenului.

Excluzând din calcul probele luate în apropierea luncilor, se remarcă faptul că grupa NAP prezintă valori foarte apropiate în cele două regiuni, media fiind de 81,5% în Dobrogea și de 84,2% în Bărăgan.

Se constată că în probele recoltate în apropiere de limita pădurilor insulare din stepă (la o distanță de 100—200 m de acestea) participarea grupei NAP în spectre este încă foarte ridicată, ea reprezentând 72,3—73,0% din suma totală a polenului și sporilor. În interiorul acestor păduri, la circa 50—100 m de limita lor, participarea acestei grupe scade sub 50%, în timp ce polenul din grupa AP ajunge la circa 60%.

Polenul din grupa NAP prezintă valori mari în general în toate probele ridicate din locuri deschise (peste 100 m de la limita pădurii). Astfel în probele recoltate din zona de silvostepă participarea polenului din grupa NAP este în medie de 74,2%, însă cu variații mult mai mari decât în zona de stepă, și anume între 48,2 și 88,6%. Chiar în limitele zonei de pădure, pe locurile deschise, la mai multe sute de metri de marginea pădurii, valoarea grupei NAP în spectre este ridicată. Astfel, de exemplu, în apropiere de satul Topologu într-o probă recoltată în condiții amintite NAP reprezenta 88,5%.

În limitele zonei de pădure din Dobrogea, în probele recoltate din pădure, relația dintre grupei AP și NAP este net în favoarea primei. Polenul din a două grupă reprezintă 8,1—31,5% din suma totală a polenului și sporilor din probă, în medie 18,4%. În aceleasi probe, polenul din grupa AP atinge valori de 65,1—90,2%, în medie 79,4%. Valori minime pentru grupa AP și maxime pentru grupa NAP se constată în pădurile rare și degradate din sud-vestul Dobrogei. Astfel în apropiere de Băneasa s-au obținut valorile: AP = 59,4% și NAP = 36,1%.

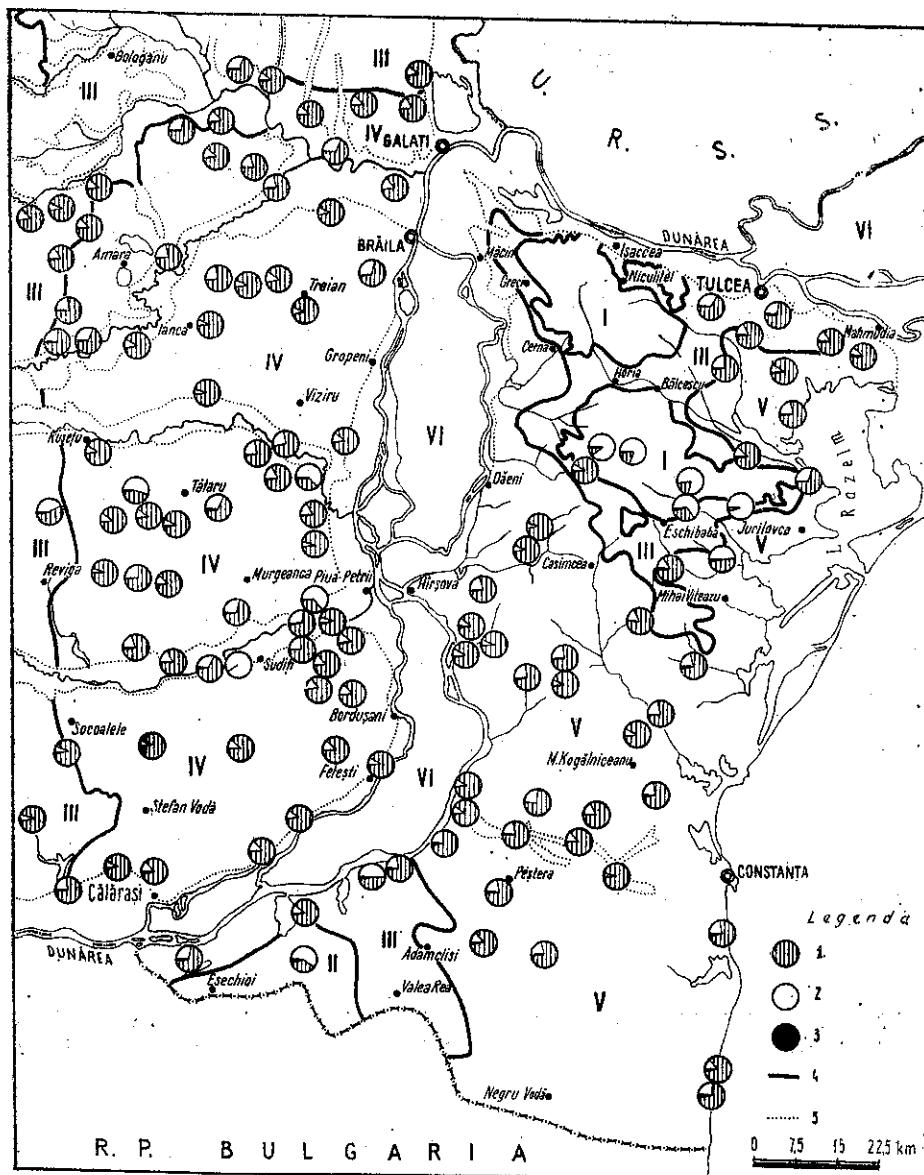


Fig. 2. — Compoziția spectrelor sporo-polinice (pe grupe).  
1, Arboi (AP); 2, ierburi (NAP); 3, spori (S); 4, limita dintre marile unități de vegetație din România; 5, limita luncilor. Marile unități de vegetație din România.  
I, Păduri de stejar și mixte de tip central-european; II, păduri de stejar și mixte de tip sud-european; III, pajîști de silvostepă cu graminee și diverse ierburi xeromezofile alternind cu păduri de stejar; IV, pajîști de stepă cu graminee și diverse ierburi xerofile de tip pontic; V, pajîști de stepă cu graminee xerofile de tip pontic.

Grupa S (sporii) în general în probele analizate de noi reprezintă 0,4—4,7% din numărul total de polen și spori din probă. Într-o singură probă, recoltată în apropierea ruinelor cetății Heraclea, grupa S reprezinta 9,2% din spectru. Valorile medii, calculate separat pentru probele recoltate în pădure și separat pentru cele din locuri deschise (zonele de stepă, silvo-stepă și pădure), sunt aceleași pentru grupa S = 2,3%.

Rezultatele obținute arată că participarea polenului din grupele AP, NAP și S în probele de suprafață în diferite zone fizico-geografice se face pe baza unor legități bine conturate (fig. 3). Compararea valorilor

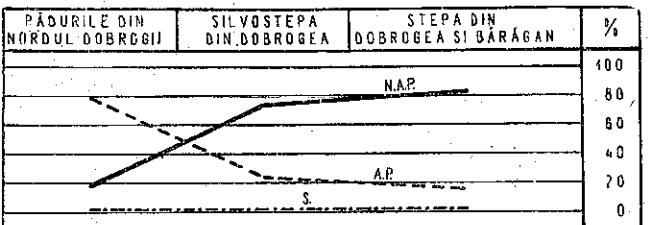


Fig. 3. — Proportia în care participă polenul grupelor AP, NAP și S în cele trei zone fizico-geografice cercetate.

medii obținute pentru AP, NAP și S reflectă deosebit de sugestiv aceste legități. Participarea grupei AP scade treptat de la 79,4%, valoarea maximă pe care o are în zona de pădure, la 24,1%, în silvostepă, și la 15,6%, în zona de stepă. Concomitent cu scăderea procentajului polenului grupei AP are loc creșterea polenului grupei NAP, și anume de la 18,4%, în zona de pădure, la 74,2% în zona de silvostepă, și la 83,2%, în zona de stepă.

Din cele expuse reiese că componenta generală a spectrelor este un indicator destul de exact al tipurilor de spectre, adică al tipului formațiunii vegetale în care s-au format.

#### СПОРОВО-ПЫЛЬЦЕВЫЕ СПЕКТРЫ, СООТВЕТСТВУЮЩИЕ СОВРЕМЕННЫМ ФИЗИКО-ГЕОГРАФИЧЕСКИМ УСЛОВИЯМ В ЮГО-ВОСТОЧНОЙ ЧАСТИ СРР

#### Р е з и о м е

Анализируя последние поверхностные пробы, собранные в юго-восточной части СР Румынии, находящейся в зонах: широколиственных лесов, лесо-степной и степной, авторы устанавливают закономерности участия пыльцы AP, NAP и S в спорово-пыльцевых спектрах. Пыльца AP представляет в среднем 79,4% в зоне лесов, 24,1% — в лесо-степной зоне и 15,6% — в степной зоне. Пыльца NAP в зоне лесов представляет в среднем 18,4%, в лесо-степной зоне — 72,2% и достигает 83,2% в степной зоне. Споры представляют в среднем 2,3% во всех образцах без существенных отличий в изученных авторами условиях.

#### BIBLIOGRAFIE

- AARIO L., 1940, *Waldgrenzen und subrezente Pollenspektren in Petsamo Lappland*, Helsingin yliopiston maantieteellisen laitoksen julkaisuja, Helsinki, 3.
- DAVIS M. B. a. GOODLETT J. C., 1960, *Comparison of the vegetation with pollen spectra in surface sample from Brownington Pond Vermont*, Ecology, 41.
- ERDTMAN G., 1943, *An introduction to pollen analysis*, New York.
- FAEGRI K. a. IVERSEN J., 1966, *Textbook of Pollenanalysis*, Copenhaga.
- FEDOROV A. V., 1952, *Koliczestvennie zakonomernosti rasprostranennia pilt drevesnyh porod v ozdujnym puteom*, Tr. In-ta gheografii AN SSSR, 52.
- FIRBAS F., 1934, *Über die Bestimmung der Walddichte und der Vegetation waldloser Gebiete mit Hilfe der Pollenanalyse*, Planta, 22.
- GRICIUK V. P., 1941, *Opti karakteristiki sostava pilti v sovremenikh otlojeniakh razlicinu rasitelnih zon Evropeiskoi chasti SSSR*, Probl. fiz. gheografii, 11.
- GRICIUK V. P. ZAKLINSKAIA E. D., 1948, *Analiz iskopaemih pilt i spor i evo primenenie v paleogeografiy*, Gheografghiz, Moscova.
- MALGHINA E. A., 1952, *Sporovo-pyl'evye spektry poverhnostnih prob iz razlicinu gheograficeskih zon Povoljja*, Tr. In-ta gheografii AN SSSR, 52.
- NEISTADT M. I., 1954, *Istoria lesov kak osnova paleogeografiy prirodnych zon SSSR v gołocene*, Avtoref. dokt. disert. gheogr. nauk. Inst. gheografii, AN SSSR, Moscova.
- NEISTADT M. I., 1957, *Sporovo-pyl'evol analiz*, B.S.E., Moscova.
- NEISTADT M. I., 1960, *Palinologhia v SSSR — Istoria i bibliografia*, Izd. Akad. nauk SSSR, Moscova.
- POP E., 1931, *Die postglaziale Waldsukzession in Rumänien auf Grund von Pollenanalysen*, Guide de la sixième Excursion Phytogeographique Internationale, Roumanie.
- POP E., 1933, *Analizele de polen și însemnatatea lor fitogeografică*, Bul. Soc. rom. geogr., III.
- POP E., 1944, *Trecutul pădurilor noastre de la sfîrșitul terțiarului pînă azi*, Rev. st. „V. Adamachi”, 30, 2–3.
- POP E., BOȘCAIU N., RĂȚIU FL., DIACONEASA B. și TODORAN A., 1964, *Cercetări asupra ploilor de polen din cîmpia Ardealului și depresiunea Baia Mare (1963)*, Studia Univ. „Babeș-Bolyai”, 2, 39–48.
- POP E., BOȘCAIU N., RĂȚIU FL., CONSTANTIN T. a. COMBUM V., 1966, *Aeropalynological researches in the Meridional Carpathian Mountains (Roumanie)*, An. Bot. Fenn., 3, 3, 33–342.
- TSUKADA M., 1958, *Untersuchungen über das Verhältnis zwischen den Pollengehalt der Oberflächenformenproben und der Vegetation des Hochlandes Shigo*, J. Inst. Polytechnics Osaka C-ty Univ., seria D, 9.
- WELLEN M., 1950, *Beobachtungen über die rezenten Pollenniederschläge in alpiner Vegetation*, Bericht über das Geobotanische Forschungsinstitut Rübel in Zürich für das Jahr 1949, Zürich.

Institutul de geografie București

## CERCETĂRI MORFOPALINOLOGICE ASUPRA FAMILIEI ROSACEAE — PRUNOIDEAE

DE

I. T. TARNAVSCHI și NATALIA MITROIU

Primele date asupra morfologiei polenului de la unele *Rosaceae* ne sunt cunoscute încă din veacul trecut (H. Mohl, 1835) privind structura și forma granulelor de polen. O descriere mai completă a polenului unor reprezentanți din familia *Rosaceae* găsim aproape după un secol, în lucrările lui R. Wodehouse (1935), care dă caracteristicile morfologice mai frecvente ale granulelor de polen. Studiind polenul citorva *Rosaceae*, L. Kuprianova (1940) distinge după forma granulelor trei tipuri de polen la această familie, ocupându-se îndeosebi de polenul taxonilor din subfamilia *Rosoideae*. G. Erdtmann în lucrarea sa de sinteză din 1952 privind polenul angiospermelor prezintă unele caractere morfologice generale ale granulelor de polen de la diferite *Rosaceae*, însă se referă numai la un singur taxon dintre *Prunoideae*. Menționarea diferențelor specii de *Prunoideae* asupra cărora există și unele date în legătură cu polenul acestora întlnit de asemenea în lucrarea lui A. Sladkov (1962). În clasificarea și cheia de determinare a tipurilor de polen după diferențe morfopalinologice date de K. Fager și J. Iverson (1964) sunt cuprinse și unele genuri din familia *Rosaceae*, însă dintre *Prunoideae* numai *Prunus*.

Date izolate privind polenul unor *Prunoideae* (unele exotice), întlnite și în lucrări mai noi (G. Erdtmann, B. Berglund și J. Praglowiski, 1961; Ph. Guinet, 1962; O. Barth și S. Silva, 1963; R. Thakur, K. Choprasi P. Chand, 1968). Tj. Reitsma (1966) în lucrarea sa mai cuprinzătoare asupra morfologiei polenului unor *Rosaceae* europene distinge mai multe tipuri de polen în cadrul acestei familii, polenul diferențelor specii de *Prunus* neconstituind un tip aparte.

Necesitatea cunoașterii caracterelor morfopalinologice ale diferențelor unități sistematice dintre *Rosaceae*, majoritatea cu o deosebită importanță economică, precum și dificultățile în determinarea taxonomică a polenului acestora datorită numărului redus de ilustrații ne-au determinat să studiem polenul tuturor genurilor acestei familii. S-a urmărit deocamdată

variația morfologiei polenului la *Prunoideae* atât la speciile din cadrul genurilor, cit și la subunitățile taxonomice ale unor specii cultivate.

Lucrarea de față este prima noastră contribuție la studiul morfopalinologic al familiei *Rosaceae*; ea cuprinde analiza caracterelor morfoloactice ale polenului celor 10 genuri ale subfamiliei *Prunoideae*, totalizând 33 de unități sistematice (28 de specii, 2 varietăți și 3 forme); dintre acestea 9 specii sunt spontane în flora României, 4 exotice, celelalte fiind cultivate.

Ordinea sistematică a prezentării materialului studiat este cea dată de G. K. Schulze-Menz (în Engler, 1964), iar pentru speciile din flora țării noastre, cea folosită în *Flora R. P. R.* (vol. IV).

#### Subfamilia Prunoideae

Polenul este de culoare galben-aurie pînă la galben-brunie în apă, iar în cloralhidrat galben pal; 3-(4)-colporat; forma variază de la suboblat la oblat sferoidal, iar ca mărime aparține categoriei „media”, granulele unor genuri fiind chiar mai mari (*Amygdalus*, *Armeniaca*, *Persica*). Porii sunt relativ mari, ± circulari, bine delimitați, la exterior verucos marginati, iar la interior netezi. Sexina este în general crassisexinată; epistructura sporodermei constituie o trăsătură caracteristică a întregii subfamilii, ea fiind striată la toate unitățile sistematice analizate; striurile sunt curbate mai ales în jurul colpilor și formate în general din sinveruculi; uneori striurile sunt alcătuite din veruculi parțial contopiți; suprafața colpilor este fin verucoasă.

*Osmaronia (Nuttalia) cerasiformis* Greene (Flora of California, în Herb. Univ. Cluj, nr. 445 238). Polen oblat sferoidal; văzut apical 33,6–36  $\mu$  în diametru, în profil 30–33,6  $\times$  32,4–37,2  $\mu$ ; în apă galben-auriu, în cloralhidrat galben pal. Colpii circa 3/4 din raza granulului, înguști; sexina tegilat-baculată; grosimea sporodermei 1,2–1,4  $\mu$  (pl. I, fig., 1, a–d).

*Maddenia hypoxantha* Koehne (Planta e Tibet-China, în Herb. Mus. Hist. Nat. Vindob., nr. 21 598). Polen suboblat; văzut apical 28,8–45,6  $\mu$  în diametru, în profil 38,4–40,8  $\times$  44,4–50,4  $\mu$ ; în apă galben-auriu, în cloralhidrat galben murdar. Colpii circa 3/4 din raza granulului, relativ largi, ascuțiti la capete. Sexina tegilat-baculată, aproximativ egală cu nexina. Suprafața sporodermei cu striuri lungi, din loc în loc anastomozate; grosimea sporodermei 2,4–3,1  $\mu$  (pl. I, fig. 2, a–c).

*Maddenia hypoleuca* Koehne (Planta e SW – Kansu, China, în Herb. Mus. Hist. Nat. Vindob., nr. 12 148). Polen oblat sferoidal; văzut apical 31,2–40,8  $\mu$  în diametru, în profil 33,6–36  $\times$  37,2–40,8  $\mu$ ; în apă galben-brunie, în cloralhidrat galben pal. Colpii 4/5 din raza granulului, relativ largi, ± înguști spre capete. Sexina tegilat-baculată. Suprafața sporodermei scurt striată, grosimea ei 2,4  $\mu$  (pl. I, fig. 3, a și b).

*Pygeum presliei* Men. (Flora of the Philippines, în Herb. Univ. Cluj, nr. 159 873). Polen suboblat – oblat sferoidal; văzut apical 26,4–28,8  $\mu$  în diametru, în profil 24–26,4  $\times$  27,6–31,2  $\mu$ ; în apă galben-auriu, în cloralhidrat galben-murdar. Colpii largi, circa 1/2 din raza granulului.

#### 3 CERCETARI MORFOPALINOLOGICE ASUPRA FAMILIEI ROSACEAE-PRUNOIDEAE 431

Sexina tegilat-baculată. Suprafața sporodermei fin striată, striurile fiind scurte și din loc în loc anastomozate; grosimea sporodermei 1,2–1,4  $\mu$  (Pl. I, fig. 4, a și b).

#### Prunus

Polen constant 3-colporat; în apă galben-auriu pînă la galben-auriu (*P. spinosa*, *nigra*, *americana*), în cloralhidrat galben pal. Sexina tegilat-baculată, rar pilată-simpilată (*P. nigra* și *P. americana*) (tabelul nr. 1).

*Cerasus fruticosa* (Pall.) G. Woron. (syn. *Prunus fruticosa* Pall.) (Fl. Rom. Exs., nr. 788). Polen suboblat – oblat sferoidal; văzut apical 38,4–43,2  $\mu$  în diametru, în profil 31,2–38,4  $\times$  38,4–43,2  $\mu$ ; în apă galben-brunie, în cloralhidrat galben murdar. Grosimea sporodermei 2,4  $\mu$ ; celelalte caractere la fel ca la *C. japonica* (cf. pl. V, fig. 19).

*Cerasus vulgaris* Mill. (syn. *Prunus cerasus* L.). (cult. Grăd. bot. Buc.). Polen 3–4–colporat; suboblat – oblat sferoidal; văzut apical 38,4–49,2  $\mu$  în diametru, în profil 40,8–48  $\times$  45,4–55,2  $\mu$ ; în apă galben-roșcat, în cloralhidrat galben pal. Sexina pilată – simpilată, pilii cu capita alungite. Suprafața sporodermei striată, striurile evident arcuate. Grosimea sporodermei 1,4–3,1  $\mu$ . Colpii circa 3/4 din raza microsporului, largi, ± bruse înguști și ascuțiti la capete (pl. IV, fig. 15, a–c).

*Cerasus avium* (L.) Mnch. (syn. *Prunus avium* L.) (cult. Grăd. bot. Buc.). Polen suboblat; văzut apical 37,2–45,6  $\mu$  în diametru, în profil 33,6–38,4  $\times$  40,8–45,6  $\mu$ ; în apă ca și în cloralhidrat galben-auriu. Sexina pilată – simpilată, pilii cu capita scurte. Suprafața sporodermei fin striată, striurile relativ lungi și ± ramificate; grosimea sporodermei 2,4–3,1  $\mu$ . Colpii 3/4 din raza granulului, relativ largi, ascuțiti la capete (pl. V, fig. 16, a–c).

*Cerasus serrulata* (Lindl.) Buia f. *alboplena* C. K. Schneid. Polen suboblat – oblat sferoidal; văzut apical 31,2–37,2  $\mu$  în diametru, în profil 30–33,6  $\times$  27,2–38,4  $\mu$ ; în apă ca și în cloralhidrat galben pal. Sexina pilată – simpilată, pilii cu capita mult alungite. Suprafața sporodermei cu striuri lungi, ușor arcuate; grosimea sporodermei 2,4–3,1  $\mu$ . Colpii înguști, 3/4 din raza granulului (pl. V, fig. 17, a și b).

*Cerasus pumila* (L.) Michx. (syn. *Prunus pumila* L.) (cult. Grăd. bot. Buc.). Polen suboblat; văzut apical 36–45,6  $\mu$  în diametru, în profil 28,8–38,4  $\times$  33,6–43,2  $\mu$ ; în apă ca și în cloralhidrat galben-citrinu. Sexina pilată – simpilată, pilii cu capita ușor alungite. Suprafața sporodermei cu striuri fine, lungi, slab arcuate; grosimea sporodermei 1,4–2,4  $\mu$ . Colpii 3/4 din raza granulului foarte largi și bruse înguști spre capete (pl. V, fig. 18, a–d).

*Cerasus japonica* (Thunb.) Lois. (syn. *Prunus japonica* Thunb.) (cult. Grăd. bot. Buc.). Polen suboblat – oblat sferoidal; văzut apical 39,7–44,4  $\mu$  în diametru, în profil 33,6–40,8  $\times$  42–46,8  $\mu$ ; în apă galben-auriu, în cloralhidrat galben murdar. Sexina tegilat – lung baculată. Sporoderma cu epistructura striată, striurile pe alocuri ramificate și slab

*Tabelul*  
*Caracterele morfolinice*

Denumirea plantei și proveniența materialului	Forma granulelor de polen	Dimensiuni ( $\mu$ )	
		apical	profil
<i>Prunus spinosa</i> L. (Sieu-Măgheruș, jud. Bistrița-Năsăud)	oblat sferoidal – (suboblat)	40,8–50,4	39,6–45,6 × 43,2–50,4
<i>P. spinosa</i> L. var. <i>typica</i> C. K. Schneid. f. <i>flore-pleno</i> Kirchn. (cult. Grăd. bot. Buc.)	suboblat – (oblat sferoidal)	43,2–48	38,4–40,8 × 45,6–48
<i>P. domestica</i> L. (cult. Grăd. bot. Buc.)	oblat sferoidal	40,8–45,6	40,8–55,2 × 43,2–57,6
<i>P. insititia</i> Jusl. (ex Herb. Schrammlii, în Herb. Univ. Cluj, nr. 39 237)	"	39,6–49,2	42–48 × 45,6–51,6
<i>P. cerasifera</i> Ehrh. (cult. Grăd. bot. Buc.)	"	33,6–37,2	33,6–37,2 × 36–40,8
<i>P. cerasifera</i> Ehrh. var. <i>pissardii</i> (Carr.) C. K. Schneid. (cult. Grăd. bot. Buc.)	oblat sferoidal – (suboblat)	43,2–50	40,8–45,6 × 45,6–50,4
<i>P. cerasifera</i> Ehrh. var. <i>myrobalana</i> (L.) Lois. (cult. Grăd. bot. Buc.)	suboblat	38,4–50,4	33,6–38,4 × 40,8–50,4
<i>P. nigra</i> Ait. (Herb. Univ. Cluj, nr. 29 748).	oblat sferoidal	48–52,8	43,2–46,8 × 48–51,6
<i>P. americana</i> Marsh. (Pl. coll. in State Ohio, în Herb. Univ. Cluj, nr. 129 395)	"	43,2–45,6	40,8–45,6 × 44,4–48
<i>P. blireiana</i> André (cult. Grăd. bot. Buc.)	oblat sferoidal – (suboblat)	36–40,8	33,6–36 × 36–42
<i>P. maritima</i> Wangenh. (cult. Grăd. bot. Buc.)	suboblat – (oblat sferoidal)	37,2–40,8	31,4–38,4 × 40,8–43,2

nr. 1  
ale genului *Prunus*

Colpii	Sporoderma		Observații
	suprafață	grosimea $\mu$	
circa 2/3 din raza granulului, înguști	striuri dese, lungi și ramificate	1,4–2,4	pl. II, fig. 5, a și b
3/5 din rază, largi și bruse înguști la capete	striuri fine, dese și scurte	1,4–2,4	pl. II, fig. 6, a și b
circa 2/3 din raza granulului, ascuțiti la capete	striuri lungi, ramificate și din loc în loc anastomozate	2,4–3,1	pl. II, fig. 7, a-c
circa 2/3 din raza granulului, largi	striuri fine, dese și ± ramificate	1,4–2,4	pl. II, fig. 8, a-d
circa 1/2 din raza granulului, foarte largi și bruse înguști la capete	striuri lungi și ± ramificate	1,2–2,4	pl. III, fig. 9, a-d
circa 1/2 din raza granulului, largi	striuri scurte pe alocuri anastomozate	1,4–2,4	pl. III, fig. 10, a-c
circa 2/3 din raza granulului, largi și ascuțiti la capete	striuri scurte și pe alocuri ramificate	2,4–3,1	pl. III, fig. 11, a și b
circa 1/3 din raza granulului, relativ largi, bruse înguști la capete	striuri dese, lungi și fine	2,4–3,1	pl. IV, fig. 12, a și b
circa 2/3 din raza granulului, relativ largi și ascuțiti la capete	striuri lungi, slab ramificate	1,9–2,4	pl. IV, fig. 13, a și b
circa 2/3 din raza granulului, largi, bruse înguști și ascuțiti la capete	striuri lungi aproape drepte, ± ramificate	2,4–3,1	pl. IV, fig. 14, a-c
la fel ca la <i>P. cerasifera</i> var. <i>myrobalana</i>		1,4–2,8	pl. III, cf. fig. 11

arcuate; grosimea sporodermei 1,4–2,4  $\mu$ . Colpii 2/3 din raza granulului, foarte largi și bruse îngustați spre capete (pl. V, fig. 19, a–d).

*Amygdalus nana* L. (cult. Grăd. bot. Buc.). Polen suboblat — oblat sferoidal; văzut apical 46,8–50,4  $\mu$  în diametru, în profil 38,4–45,6  $\times$  45,6–50,4  $\mu$ ; în apă galben-bruniu, în cloralhidrat galben murdar. Sexina tegilat-baculată. Suprafața sporodermei striată, striurile lungi,  $\pm$  drepte; grosimea sporodermei 2,4–3,1  $\mu$ . Colpii circa 4/5 din raza microsporului, relativ largi, ascuțiti spre capete. În apă granulele de polen cu pori ridicăți de exina guleriformă (pl. VI, fig. 20, a și b).

*Amygdalus communis* L. (syn. *Prunus amygdalus* Stokes) (cult. Grăd. bot. Buc.). Polen oblat sferoidal — (suboblat); văzut apical 49,2–57,6  $\mu$  în diametru, în profil 45,6–50,4  $\times$  50,4–57,6  $\mu$ ; în apă galben-bruniu, în cloralhidrat galben pal. Sexina tegilat-baculată. Suprafața sporodermei verucoasă, veruculii  $\pm$  contopiți, dispuși sub formă de striuri scurte, slab arcuate; grosimea sporodermei 2,4–3,1  $\mu$ . Colpii circa 2/3 din raza granulului, foarte largi, bruse îngustați la capete (pl. VI, fig. 21, a și b).

*Amygdalus triloba* (Lindl.) Ricker (syn. *Prunus triloba* Lindl.) (cult. Grăd. bot. Buc.). Polen suboblat — oblat sferoidal; văzut apical 38,4–52,8  $\mu$  în diametru, în profil 38,4–54  $\times$  42–60  $\mu$ ; în apă galben-bruniu, în cloralhidrat galben-murdar. Sexina tegilat-baculată. Suprafața sporodermei striată, striurile foarte fine, scurte și  $\pm$  ramificate, alcătuite din veruculi  $\pm$  contopiți; grosimea sporodermei 1,4–2,41  $\mu$ . Colpii circa 3/4 din raza granulului, foarte largi, bruse îngustați spre capete (pl. VI, fig. 22, a–c).

*Armeniaca vulgaris* Lam. (syn. *Prunus armeniaca* L.) (cult. Grăd. bot. Buc.). Polen suboblat — (oblat); văzut apical 50,4–55,2  $\mu$  în diametru, în profil 43,2–48  $\times$  50,4–60  $\mu$ ; în apă galben-auriu, în cloralhidrat galben murdar. Sexina tegilat-baculată. Suprafața sporodermei fin verucoasă, veruculii  $\pm$  contopiți, distribuți sub formă de șiruri dându-i un aspect striat; grosimea sporodermei 1,9–2,4  $\mu$ . Colpii circa 2/3 din raza microsporului, foarte largi și bruse îngustați spre capete; porii foarte mari (pl. VI, fig. 23, a–c).

*Persica vulgaris* Mill. (syn. *Amygdalus persica* L.) (cult. Grăd. bot. Buc.). Polen oblat sferoidal; văzut apical 43,2–52,8  $\mu$  în diametru, în profil 43,2–50,4  $\times$  48–56,4  $\mu$ ; în apă ca și în cloralhidrat galben-auriu. Sexina tegilat-baculată. Suprafața sporodermei verucoasă, veruculii dispuși sub formă de striuri scurte; grosimea sporodermei 1,9–2,4  $\mu$ . Colpii circa 3/4 din raza granulului, foarte largi în dreptul porilor, sănt bruse îngustați și ascuțiti la capete (pl. VII, fig. 24, a și b).

*Padus racemosa* (Lam.) C. K. Schneid. (syn. *Prunus racemosus* Lam.) (cult. Grăd. bot. Buc.). Polen suboblat — (oblat sferoidal); văzut apical 24–28  $\mu$  în diametru, în profil 21,6–24  $\times$  24–30  $\mu$ ; în apă și în cloralhidrat galben-auriu. Sexina simpilat-tegilată. Suprafața sporodermei verucos striată, striurile scurte formate din sinveruculi; grosimea sporo-

dermei 1,4–2,4  $\mu$ . Colpii circa 1/2 din raza microsporului, largi și bruse ascuțiti spre capete (pl. VII, fig. 25, a–d).

*Padus virginiana* (L.) Mill. (syn. *Prunus virginiana* L.). (cult. Grăd. bot. Buc.). Polen oblat sferoidal — (suboblat); văzut apical 37,2–45,6  $\mu$  în diametru, în profil 33,6–37,2  $\times$  37,2–43,2  $\mu$ ; în apă galben-citriniu, în cloralhidrat galben murdar. Sexina simpilat-tegilată. Suprafața sporodermei fin striată, cu striuri scurte, slab arcuate; grosimea sporodermei 1,9–2,4  $\mu$ . Colpii circa 2/3 din raza microsporului, relativ înguști și ascuțiti la capete (pl. VII, fig. 2, a și b).

*Padus serotina* (Ehrh.) Agardh (syn. *Prunus serotina* Ehrh.) (Herb. Univ. Cluj, nr. 422 174). Polen 3-4-colporat; oblat sferoidal — (suboblat); văzut apical 28,8–31,2  $\mu$  în diametru, în profil 26,4–28,8  $\times$  28,8–32,4  $\mu$ ; în apă galben-auriu, în cloralhidrat galben murdar. Sexina pilată — simpilată. Suprafața sporodermei striată, striurile scurte, relativ groase; grosimea sporodermei 1,2–1,4  $\mu$ . Colpii circa 3/4 din raza microsporului, largi, bruse îngustați spre capete (pl. VII, fig. 27, a–e).

*Padus serotina* (Ehrh.) Agardh. f. *salicifolia* (Kunth) Koehne (cult. Grăd. bot. Buc.). Polen oblat sferoidal — (suboblat); văzut apical 43,2–48  $\mu$  în diametru, în profil 39,6–43,2  $\times$  43,2–50,4  $\mu$ ; în apă și în cloralhidrat galben murdar. Exina cu sexina aproximativ egale cu nexina; sexina simpilat-tegilată. Suprafața sporodermei fin verucoasă, veruculii  $\pm$  contopiți, dispuși sub formă de șiruri scurte care să dă un aspect striat; grosimea sporodermei 1,9–2,4  $\mu$ . Colpii 4/5 din raza granulului, bruse îngustați spre capete, foarte largi în dreptul porilor mari (pl. VIII, fig. 28, a și b).

*Padus laurocerasus* (L.) Mill. (syn. *Prunus laurocerasus* L.) (cult. Grăd. bot. Buc.). Polen suboblat; văzut apical 44,4–49,2  $\mu$  în diametru, în profil 40,8–42  $\times$  48–50,4  $\mu$ ; în apă galben-auriu, în cloralhidrat galben murdar. Sexina pilată-simpilată. Suprafața sporodermei fin verucoasă veruculii, contopiți în șiruri scurte care să dă un aspect  $\pm$  striat; grosimea sporodermei 2,4–3,1  $\mu$ . Colpii 4/5 din raza granulului, foarte largi în dreptul porilor, bruse îngustați și ascuțiti la capete (pl. VIII, fig. 29, a–c).

*Padus mahaleb* (L.) Borkh. (syn. *Prunus mahaleb* L.) (cult. Grăd. bot. Buc.). Polen suboblat; văzut apical 36–45,6  $\mu$  în diametru, în profil 33,6–38,4  $\times$  40,8–43,2  $\mu$ ; în apă galben-citriniu, în cloralhidrat galben-cenușiu. Sexina pilată — simpilată, pilii cu capita alungite. Suprafața sporodermei fin striată, striurile lungi și  $\pm$  ramificate; grosimea sporodermei 2,4–3,1  $\mu$ . Colpii circa 3/4 din raza granulului, foarte largi în dreptul porilor și bruse îngustați spre capete (pl. VIII, fig. 30, a–d).

*Prinsepia uniflora* Batalin (cult. Grăd. bot. Cluj). Polen oblat sferoidal — (suboblat); văzut apical 26,4–30  $\mu$  în diametru, în profil 24–30  $\times$  28,8–31,2  $\mu$ ; în apă galben pal, în cloralhidrat galben-verzui. Exina cu sexina aproximativ egale cu nexina; sexina simpilat-tegilată. Suprafața sporodermei verucoasă, cu veruculi alungiți și neuniform dis-

tribuți; grosimea sporodermei  $1,4-2,4 \mu$ . Colpii  $3/4$  din raza granulului, relativ înguști și ascuțiti la capete, cu suprafață fin verucoasă (pl. VIII fig. 31, a și b).

#### CONCLUZII

Din analiza morfopalinologică a diferenților taxoni de *Prunoideae*, cu toată uniformitatea aparentă a microsporilor, se pot desprinde unele trăsături caracteristice ale acestora.

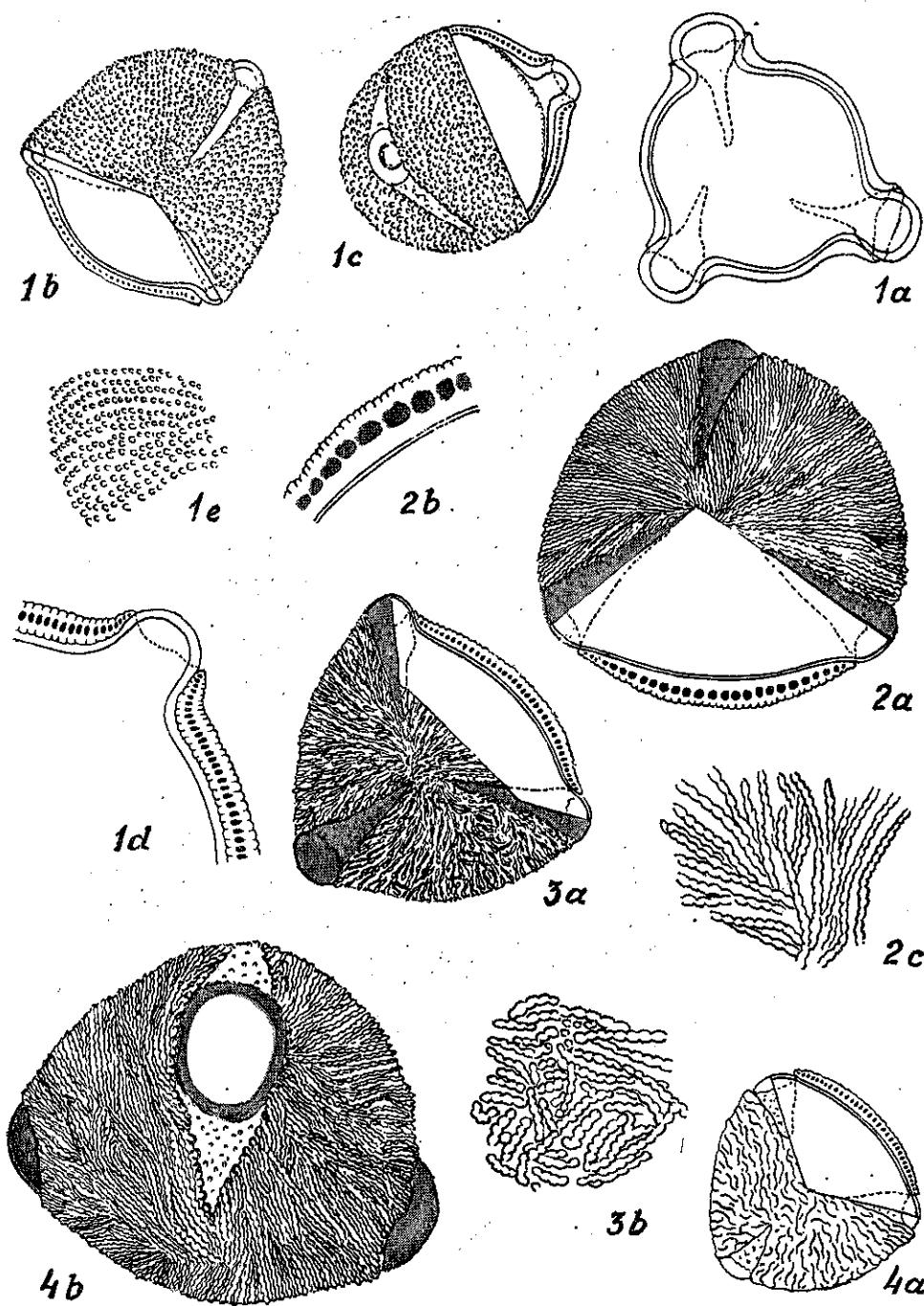
Granulele de polen în general subsferoidale (suboblat — oblat sferoidal) privite apical au la majoritatea prunoidelor un aspect  $\pm$  triunghiular, iar la unele aproape circular (*Maddenia hypoxantha*, *Prunus spinosa*, *insititia*, *nigra*, *americana*).

Colpii, în număr frecvent de trei, rar patru (*Cerasus vulgaris* și *Padus serotina*) variază mult ca formă și dimensiuni; la unele genuri întâlnim colpi foarte largi (*Pygeum*, *Prunus cerasifera*, *Armeniaca*, *Persica*, *Amygdalus triloba*), iar la altele foarte înguști (*Osmaronia*, *Cerasus serrulata*); epistructura colpilor este în general verucoasă.

Porii sunt de asemenea variati ca mărime, la unele genuri remarcindu-se pori circulari foarte mari, înconjurați de veruculi mari și uniți (*Pygeum*, *Armeniaca*, *Persica* și *Amygdalus p. p.*); la acestea nexina suprafeței porilor mari este distinct verucoasă. Cei alți reprezentanți ai subfamiliei au în general granule de polen cu pori germinativi evident mai mici.

Suprafața sporodermei, în general striată, prezintă deosebiri atât în ceea ce privește mărimea și orientarea striurilor, cit și în structura lor. Striurile  $\pm$  liniare și pe alocuri ramificate, formate la majoritatea prunoi-

PLANSA I



PLANSA I

Fig. 1. — *Osmaronia (Nuttalia) cerasiformis* Greene. a și b, Microspori văzuti apical (a, schematică; b, aspect exterior și parțial structura sporodermei în secțiune optică); c, microspor văzut din profil cu aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; d, sporoderma în secțiune optică, în dreptul unui por; e, fragment din epistructura sporodermei (a, b și c,  $1120 \times$ ; d și e,  $2400 \times$ ; original).

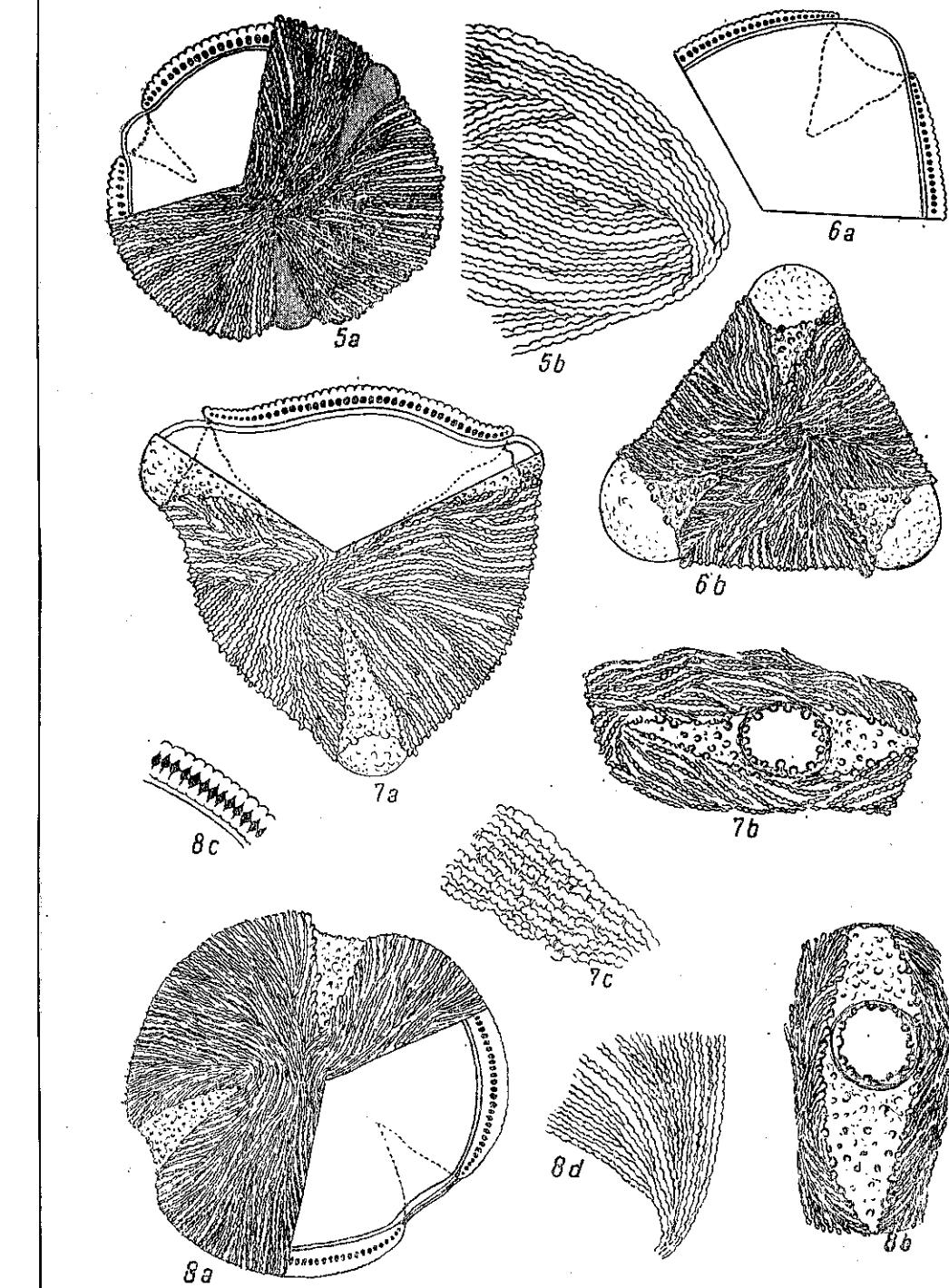
Fig. 2. — *Maddenia hypoxantha* Koehne. a, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial structura sporodermei în secțiune optică; b, fragment din sporodermă în secțiune optică; c, fragment din epistructura sporodermei (a,  $1120 \times$ ; b și c,  $2400 \times$ ; original).

Fig. 3. — *Maddenia hypoleuca* Koehne. a, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial structura sporodermei în secțiune optică; b, fragment din epistructura sporodermei (a,  $1120 \times$ ; b,  $2400 \times$ ; original).

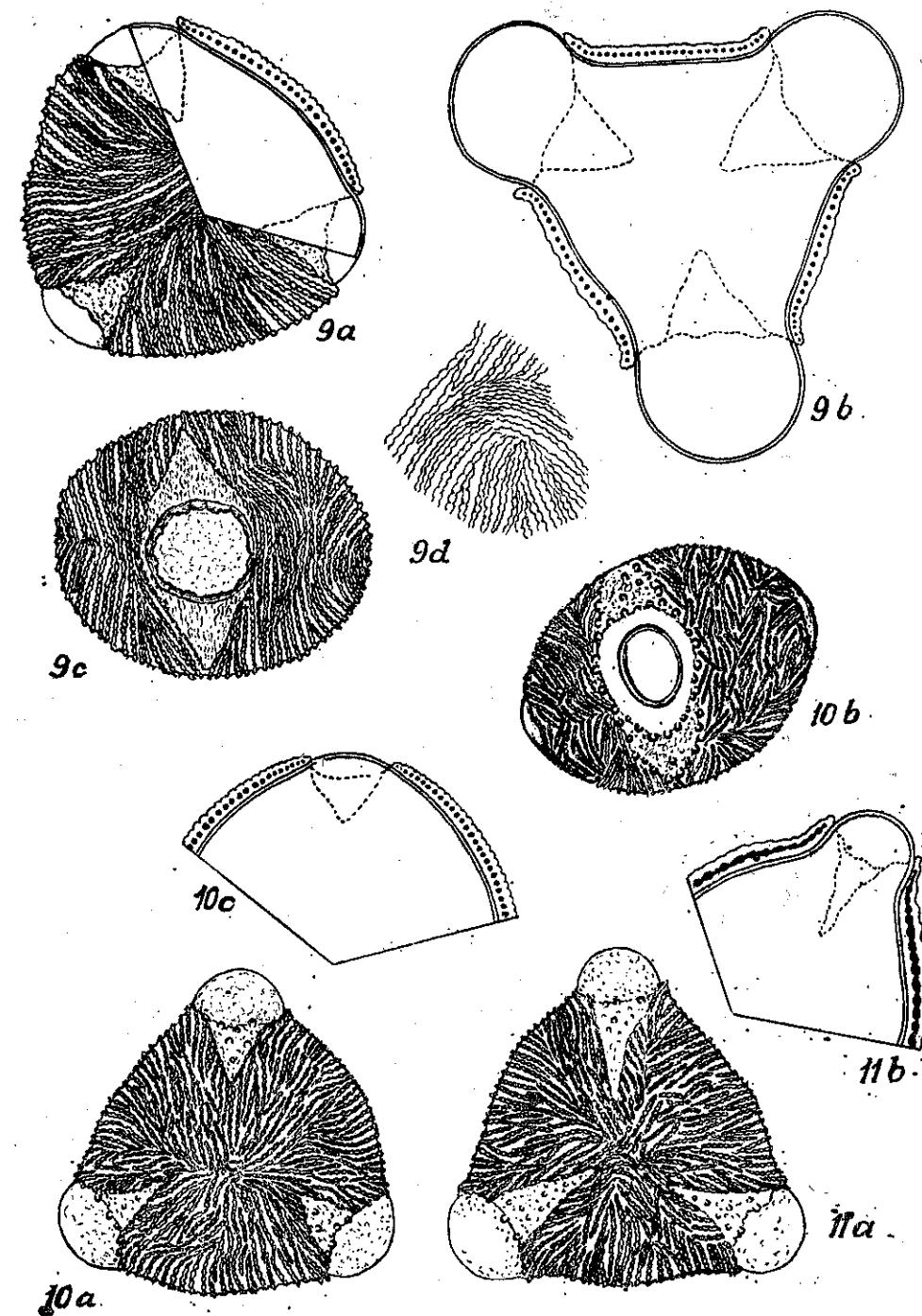
Fig. 4. — *Pygeum preslii* Men. a, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial structura sporodermei în secțiune optică; b, microspor văzut din profil, aspect exterior (a,  $1120 \times$ ; b,  $2400 \times$ ; original).

## PLANŞA II

- Fig. 5. — *Prunus spinosa* L. a, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial structura sporodermei în secțiune optică; b, fragment din epistructura sporodermei (a,  $1120 \times$ ; b,  $2400 \times$ ; original).
- Fig. 6. — *Prunus spinosa* L. var. *typica* C. K. Schneid. f. *flore-pleno* Kirchn. a, Microspor în apă, văzut apical, aspect exterior; b, structura sporodermei în dreptul unui por, în secțiune optică ( $1120 \times$ ; original).
- Fig. 7. — *Prunus domestica* L. a, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; b, fragment dintr-un microspor, văzut în profil, cuprinzind și un por; c, sector din epistructura sporodermei (a și b,  $1120 \times$ ; c,  $2400 \times$ ; original).
- Fig. 8. — *Prunus insititia* Jusl. a, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; b, fragment dintr-un microspor, văzut din profil, cuprinzind și un por; c, fragment din structura sporodermei în secțiune optică; d, fragment din epistructura sporodermei (a și b,  $1120 \times$ ; c și d,  $2400 \times$ ; original).



## PLANŞA III



## PLANŞA III

Fig. 9. — *Prunus cerasifera* Ehrh. a, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; b, microspor în apă văzut apical, în stadiul initial de germinare, cu structura sporodermei în secțiune optică; c, microspor văzut din profil, aspect exterior; d, fragment din epistructura sporodermei (a, b și c, 1 120 × ; d, 2 400 × ; original).

Fig. 10. — *Prunus cerasifera* Ehrh. var. *pissardii* (Carr.) C. K. Schneid. a și b, Microspori în apă văzuți apical (a) și din profil (b), cu aspect exterior; c, structura sporodermei în secțiune optică, în dreptul unui por (1 120 × ; original).

Fig. 11. — *Prunus cerasifera* Ehrh. var. *myrobalana* (L.) Lois. a, Microspor în apă, văzut apical, cu aspect exterior; b, structura sporodermei în secțiune optică, în dreptul unui por (1 120 × ; original).

## PLANŞA IV

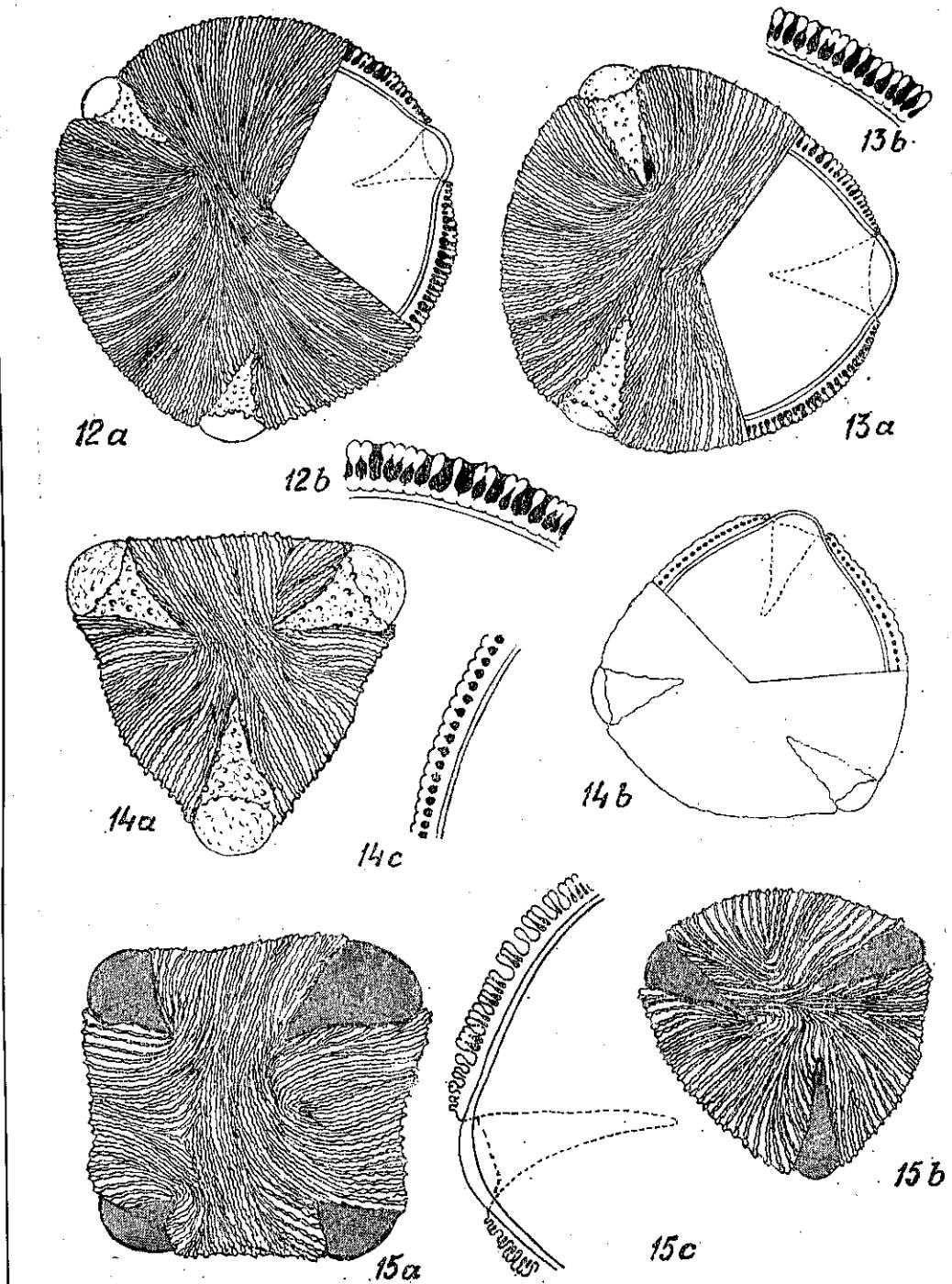
Fig. 12. — *Prunus nigra* Ait. a, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; b, fragment din structura sporodermei în secțiune optică (a,  $1120 \times$ ; b,  $2400 \times$ ; original).

Fig. 13. — *Prunus americana* Marsh. a, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; b, fragment din structura sporodermei în secțiune optică (a,  $1120 \times$ ; b,  $2400 \times$ ; original).

Fig. 14. — *Prunus blireiana* André. a, Microspor în apă, văzut apical, cu aspect exterior; b, microspor în cloralhidrat, văzut apical, cu sporoderma în dreptul unui por, în secțiune optică; c, fragment din structura sporodermei în secțiune optică (a și b,  $1120 \times$ ; c,  $2400 \times$ ; original).

Fig. 15. — *Cerasus vulgaris* Mill. a, Microspor în apă, văzut apical cu aspect exterior; b, microspor 4-colporat în apă, văzut apical, cu aspect exterior; c, sporoderma în dreptul unui por în secțiune optică (a și b,  $1120 \times$ ; c,  $2400 \times$ ; original).

## PLANŞA IV



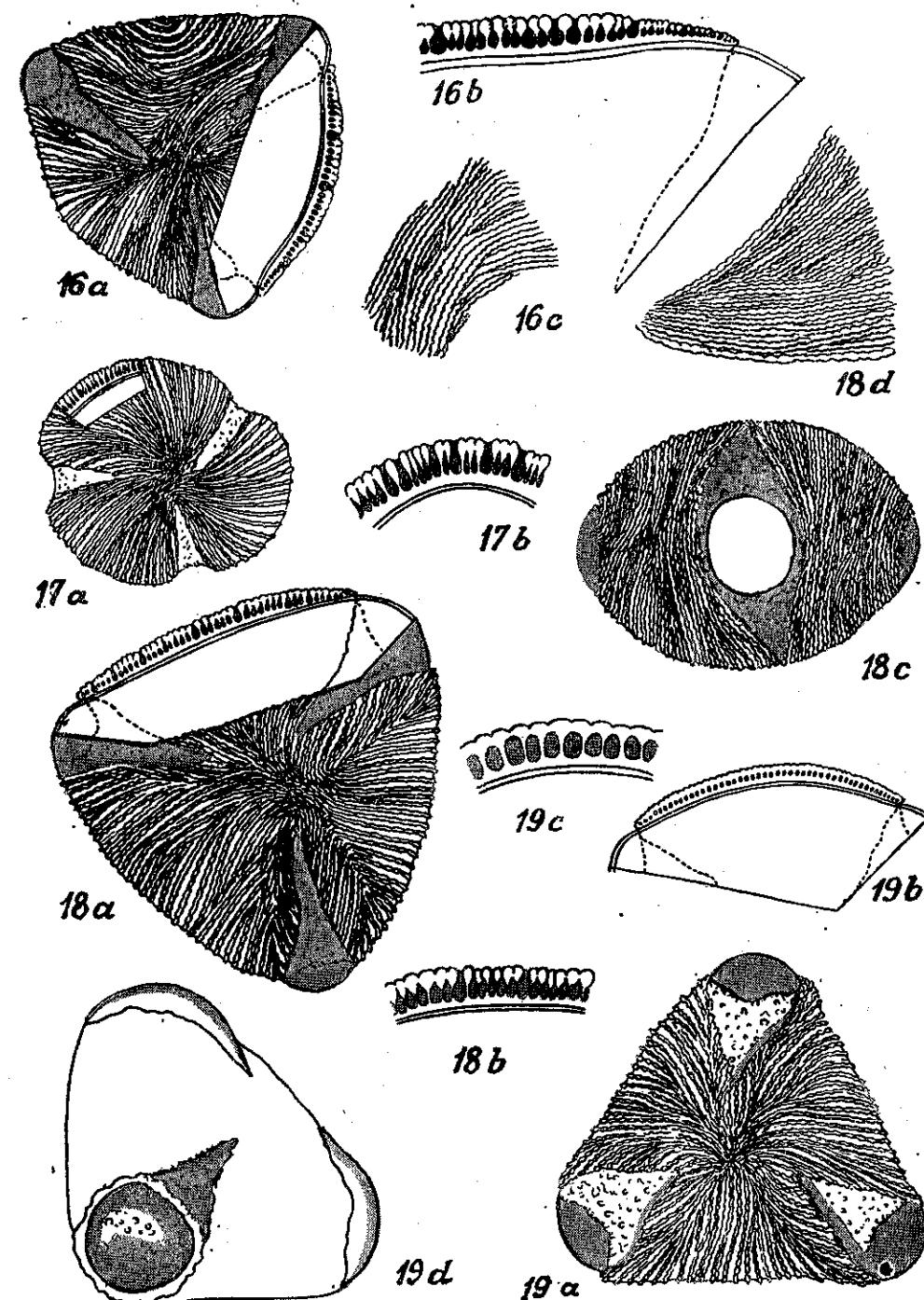
## PLANŞA V

Fig. 16. — *Cerasus avium* (L.) Munch. *a*, Microspor în apă, văzut apical, cu aspect exterior; *b*, structura sporodermei în secțiune optică în apropierea porului; *c*, fragment din epistructura sporodermei (*a*, 1 120×; *b* și *c*, 2 400×; original).

Fig. 17. — *Cerasus serrulata* (Lindl.) Buia f. *alboplena* C. K. Schneid. *a*, Microspor văzut apical; aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; *b*, fragment din structura sporodermei în secțiune optică (*a*, 1 120×; 2 400×; original).

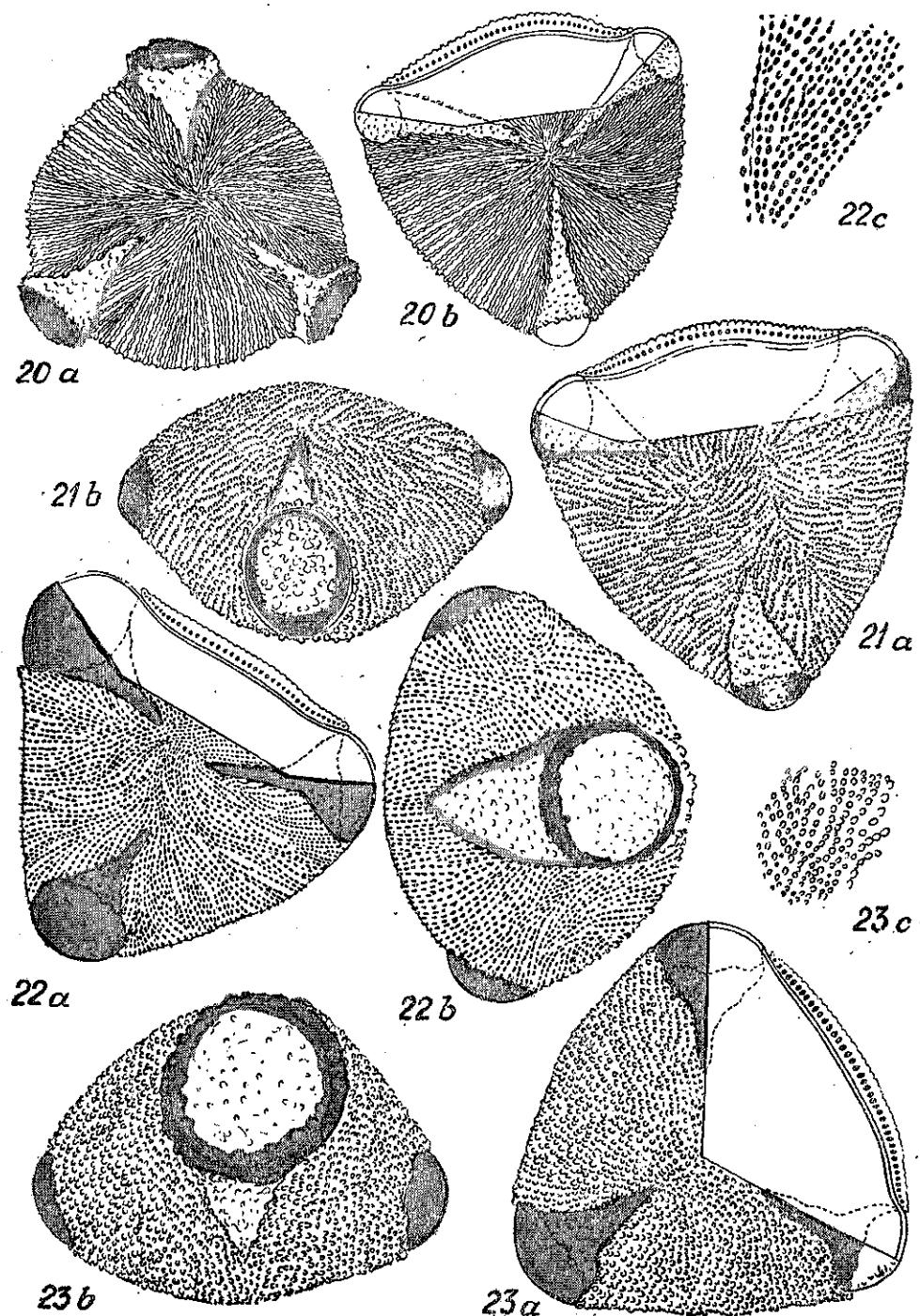
Fig. 18. — *Cerasus pumila* (L.) Michx. *a*, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; *b*, microspor văzut din profil, aspect exterior; *c*, fragment din structura sporodermei în secțiune optică; *d*, sector din epistructura sporodermei (*a* și *b*, 1 120×; *c* și *d*, 2 400×; original).

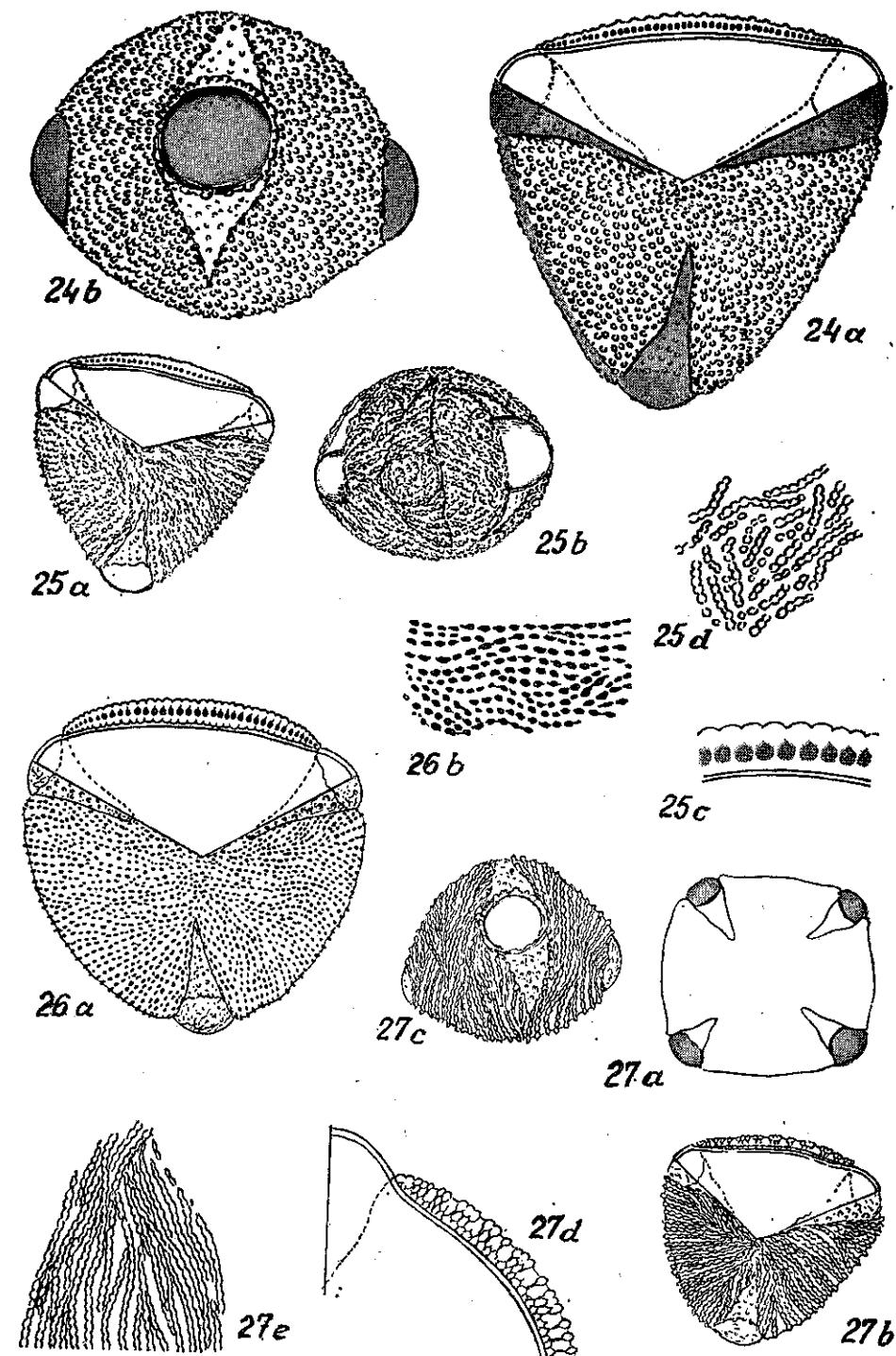
Fig. 19. — *Cerasus japonica* (Thunb.) Lois. *a*, Microspor văzut apical, cu aspect exterior; *b*, structura sporodermei între colpi, în secțiune optică; *c*, fragment din structura sporodermei în secțiune optică; *d*, microspor în apă, văzut din profil (*a*, *b* și *d*, 1 120×; *c*, 2 400×; original).



## PLANŞA VI

- Fig. 20. — *Amygdalus nana* L. a, Microspor în apă, văzut apical, cu aspect exterior; b, microspor în cloralhidrat, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică ( $1120\times$ ; original).
- Fig. 21. — *Amygdalus communis* L. a, Microspor văzut apical, cu aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; b, microspor văzut din profil, cu aspect exterior ( $1120\times$ ; original).
- Fig. 22. — *Amygdalus triloba* (Lindl.) Ricker. a, Microspor văzut apical, cu aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; b, microspor văzut din profil, cu aspect exterior; c, fragment din epistructura sporodermei (a și b,  $1120\times$ ; c,  $2400\times$ ; original).
- Fig. 23. — *Arméniacă vulgaris* Lam. a, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; b, microspor văzut din profil, cu aspect exterior; c, fragment din epistructura sporodermei (a și b,  $1120\times$ ; c,  $2400\times$ ; original).





## PLANŞA VII

Fig. 24. — *Persica vulgaris* Mill. *a*, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; *b*, microspor văzut din profil, cu aspect exterior ( $1120 \times$ ; original).

Fig. 25. — *Padus racemosa* (Lam.) C. K. Schneid. *a*, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; *b*, microspor văzut din profil, cu aspect exterior; *c*, secțiune optică; *d*, fragment din epistructura sporodermei (*a* și *b*,  $1120 \times$ ; *c* și *d*,  $2400 \times$ ; original).

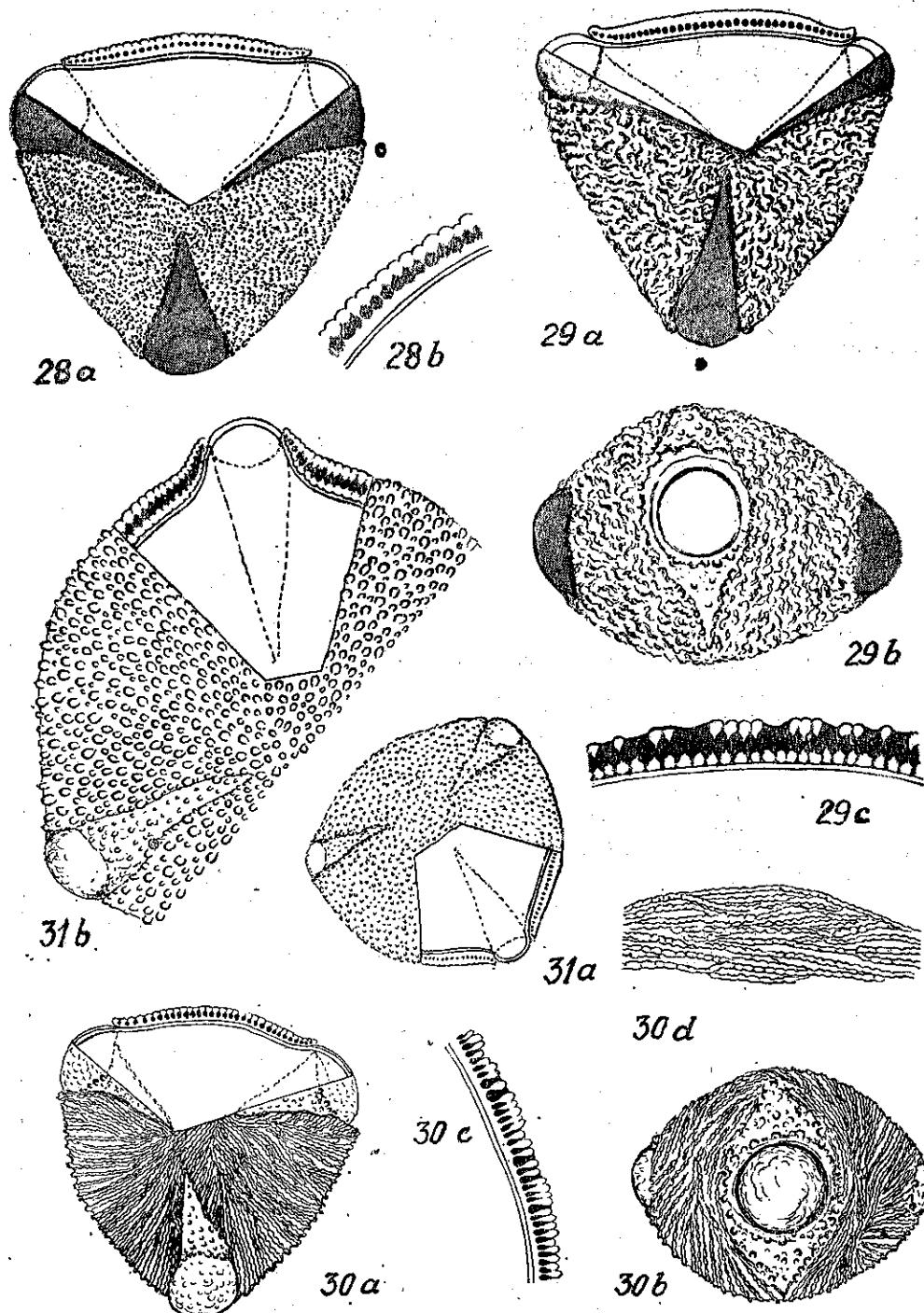
Fig. 26. — *Padus virginiana* (L.) Mill. *a*, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; *b*, fragment din epistructura sporodermei (*a*,  $1120 \times$ ; *b*,  $2400 \times$ ; original).

Fig. 27. — *Padus serotina* (Ehrh.) Agardh. *a*, Microspor 4-colporat; *b*, microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; *c*, microspor văzut din profil, cu aspect exterior; *d*, structura sporodermei în secțiune optică; *e*, fragment din epistructura sporodermei (*a*, *b* și *c*,  $1120 \times$ ; *d* și *e*,  $2400 \times$ ; original).

## PLANSA VIII

- Fig. 28. — *Padus serotina* (Ehrh.) Agardh. f. *salicifolia* (Kunth) Koehne.  
a, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; b, structura sporodermei în secțiune optică (a 1120 × ; 2400 × ; original).
- Fig. 29. — *Padus laurocerasus* (L.) Mill. a, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; b, microspor văzut din profil, cu aspect exterior; c, structura sporodermei în secțiune optică (a și b, 1120 × ; c, 2400 × ; original).
- Fig. 30. — *Padus mahaleb* (L.) Borkh. a, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; b, microspor văzut din profil, cu aspect exterior; c, structura sporodermei în secțiune optică; d, fragment din epistructura sporodermei (a și b, 1120 × ; c și d, 2400 × ; original).
- Fig. 31. — *Prinsepia uniflora* Batalin. a, Microspor văzut apical, aspect exterior și parțial sporoderma în secțiune optică; b, fragment dintr-un microspor, aspect exterior și structura sporodermei în secțiune optică (a, 1120 × ; b, 2400× ; original).

## PLANSA VIII



deelor din sinveruculi, sint scurte la unii taxoni (*Amygdalus communis*, *A. triloba*, *Arménia*, *Persica*, *Padus laurocerasus*) și formate din veruculi parțial contopiti. Lipsa unor striuri evidente se remarcă la granulele de polen de la *Prinsepia*, a căror sporodermă este distinct verucoasă.

Exina, în general crassisexinată, prezintă în majoritatea cazurilor o sexină tegillat-baculată, rar pilată — simpilată (*Prunus insititia*, *nigra*, *americana*, *Cerasus*, *Padus laurocerasus*, *mahaleb*, *Prinsepia*). În cazul genului *Cerasus*, structura pilată — simpilată a sexinei constituie o trăsătură caracteristică pentru toate speciile. Prezența exineila fel structurată (pilată — simpilată) la unele specii de *Prunus* constituie și din punct de vedere morfopolinic o legătură filetică între genurile *Prunus* și *Cerasus*.

În funcție de aceste caractere morfopalinologice, analizate cu multă atenție, este posibilă identificarea și după polen a unităților sistematice atât în cadrul genurilor, cât și în cadrul subfamiliei *Prunoideae*.

#### MORPHOPALINOLOGISCHE UNTERSUCHUNGEN BETREFFEND DIE ROSACEAE-PRUNOIDAE

#### Z u s a m m e n f a s s u n g

Es wurden alle Vertreter der *Prunoideae* resp. 33 spontane und kultivierte systematische Einheiten morphopalynologisch untersucht.

Der tricorporate Pollen der *Prunoideae* weist trotz seiner scheinbaren Einförmigkeit dennoch einige morphologische Eigenheiten auf, welche in der Epistuktur und Structur der Sporodermis als spezifische Merkmale erscheinen.

Die im allgemeinen crassisexinate Exine besitzt eine tegilliert-baculate Sexine. Eine pilat-sympilate Sexine ist jedoch ein charakteristischer Zug für alle Arten der Gattung *Cerasus*, Merkmal das auch bei einigen Arten der Gattung *Prunus* auftritt und so auch morphopalynologisch ein Verwandtschaftsverhältnis dieser beiden Gattungen merklich macht.

Die Epistuktur der Sporodermis bei den *Prunoideen* ist im allgemeinen gestreift, seltener deutlich verrucat (*Prinsepia*); die Streifen bestehen aus ± verschmelzten Synverrukeln.

Eine Identifizierung der einzelnen Taxone ist im Rahmen der *Prunoideae* auch auf Grund der morphopalynologischen Merkmale zugänglich.

#### BIBLIOGRAFIE

- BARTH O. e SILVA S., 1963, Catalogo sistemático dos polens das plantas arboreas do Brasil meridional. IV. Cunoniaceae, Rosaceae e Connaraceae, Mem. Inst. Oswaldo Cruz, 61, 3,  
ERDTMAN G., 1952, Pollen morphology and plant taxonomy. Angiosperms, Stockholm — Walt-ham, Mass., S.U.A.  
ERDTMAN G., BERGLUND B. a. PRAGLOVSKI J., 1961, An introduction to a Scandinavian pollen flora, Almqvist a. Wiksell, Stockholm.  
FAEGRI K. a. IVERSEN J., 1964, Textbook of pollen analysis, Munksgaard, ed. a II-a.  
\* \* \*, Flora R.P.R., Edit. Acad. R.P.R., București, IV, 1956.

#### 25 CERCETARI MORFOPALINOLOGICE ASUPRA FAMILIEI ROSACEAE-PRUNOIDAE 453

- GUINET Ph., 1962, Pollen d'Asie tropicale, Trav. Sect. Sci. tehn. Inst. français de Pondichéry, 5, 1.  
KUPRIANOVA L., 1940, Opiliye nekatorih rozošveinlh, Sov. Bot., 3.  
MOHL H., 1835, Sur la structure et les formes des grains de pollen, Ann. sci. nat., Bot., Serie a 2-a, 3.  
\* \* \*, 1965, Pomologia Republicii Socialiste România, Edit. Academiei, București, IV.  
REITSMA T.J., 1966, Pollen morphology of some european Rosaceae, Mededelingen Bot. Mus. en Herb. Rijksuniv. Utrecht., 257.  
SLADKOV A., 1962, Morfolohia ptlii i spor sovremennoi rastenii v SSSR v sviazi s metodami iei prakticeskovo primenienia, Izd. Moskovsk. Univ., Moscova.  
SCHULTZE-MENZ G. K., 1964, Rosales, in ENGLER, Syllabus der Pflanzenfamilien, Gebrüder Borntraeger, Berlin, ed. a 12-a, 2.  
THAKUR R., CHOPRA K. a. CHAND P., 1968, A note on studies in the inflorescence and pollen in *Prunus pudum*, Roxb. Palynol. Bull., 4, 2.  
WODEHOUSE R., 1965, Pollen grains (Facsimile of the Edition of 1935), New York — Londra

Universitatea București,  
Facultatea de biologie.

## ULTRASTRUCTURA GRĂUNCIOARELOR DE POLEN LA *CAPSICUM ANNUUM* L. c. var. URIAŞ DE CALIFORNIA

DE

I. T. TARNAVSCHI și I. R. CIOBANU

Cercetările de microscopie optică făcute asupra învelișului grăuncioarelor de polen au adus valoroase date taxonomice. Totuși, microscopul optic datorită puterii sale reduse de decelare nu a permis elucidarea deplină a problemei creșterii și dezvoltării învelișului grăuncioarelor de polen. Acest lucru devine posibil grație cercetărilor de microscopie electronică (H. G. Ehrlich, 1958; J. R. Rowley, 1959, 1962 și b; T. C. Chambers și H. Goodwin, 1961; J. He slop-Harrison, 1963 și b; D. A. Larson și C. W. Lewis, 1963; J. J. Skvarla și D. A. Larson, 1966; A. Coocene și W. A. Jensen, 1969; L. L. Hoefert, 1969), cercetări care au adus date prețioase asupra apariției și dezvoltării învelișului grăuncioarelor de polen, precum și asupra ultrastructurii acestuia. Astfel s-a arătat că la formarea învelișului, probabil, își aduc apportul diferenți constituenți citoplasmatici în special reticulul endoplasmatic, care ar juca un mare rol. Totuși pentru elucidarea rolului reticulului endoplasmatic sunt necesare încă investigații amănunțite. De asemenea în unele din cercetările menționate s-a abordat implicit și problema ultrastructurii citoplasmei și constituenților ei, precum și a nucleilor vegetativ și generativ.

Noi ne-am propus să abordăm problema ultrastructurii învelișului grăuncioarelor de polen de la ardei (*Capsicum annuum*), precum și a citoplasmei și nucleului microsporului înaintea diviziunii sale.

**Material și metodă.** Sacii polinici tineri din anterele de *Capsicum annuum* L. c. var. Uriaș de California au fost separați sub binocular și introdusi într-o soluție fixatoare de glutaraldehidă 4% în tampon cacodilat de sodiu la pH 7,4, timp de 3 ore, la temperatură de 4°C. După fixarea în glutaraldehidă, sacii polinici au fost spălați în trei băi de tampon cacodilat de sodiu 1,6%. Fiecare baie a durat o oră. Eșantioanele au fost apoi postfixate într-o soluție de acid osmic 2% în tampon fosfat după G. E. Palade (1952), timp de 3 ore, la 4°C. Deshidratarea acestora s-a făcut în seria de alcool etilic trecute în oxid de propilen și incluse în araldită după M. L. Watson (1958). Observația secțiunilor s-a făcut la microscopul electronic JEM 7, funcționind la 80 W.

## REZULTATE

În urma diviziunilor meiotice și mitotice în regiunea fragmoplastului se aliniază vezicule de diverse mărimi, care prin confluare duc la individualizarea microsporilor (pl. I, fig. 1). Ca urmare a confluării veziculelor, tonoplastul acestora va deveni plasmalema sau membrana plastică, care înconjură fiecare microspor în parte (pl. I, fig. 1; pl. II, fig. 3). După cum se observă în planșa I, figura 1, la exteriorul plasmalemei fiecărui microspor lipsește un înveliș special. Învelișul fiecărui microspor, în parte se formează după ce microsporii sunt individualizați în cadrul fiecărei celule-mame polinice. În planșa II, figura 3 este redat un microspor la care a început procesul de formare a învelișului grăunciorului de polen; după cum se observă, între învelișul în formare și plasmalema microsporului se găsește un spațiu liber. În unele locuri în afara plasmalemei se constată particule de material citoplasmatic sau mici vezicule (pl. II, fig. 3), al căror conținut probabil participă la formarea învelișului grăunciorului de polen. Existența veziculelor și a particulelor de material citoplasmatic ne face să considerăm că diferite organite citoplasmatic (dictiozomii, reticulul endoplasmatic etc.) sunt implicate în procesul de formare a sporodermei. S-a constatat că, în interiorul tetradei, odată individualizați microsporii nu mai prezintă nici un fel de legătură atât între ei, cât și cu celulele tapetale.

Învelișul grăuncioarelor de polen mature este alcătuit din exină și intină. Ultrastructural, exina este formată din mai multe straturi:

a) Stratul cel mai exterior (tectum), la care sunt asociati spinulii sau alte ornamentații ce imprimă învelișului o anumită configurație morfologică (pl. II, fig. 4; pl. III, fig. 5 și 6).

b) Regiunea columelară (pl. III, fig. 5 și 6), care determină o discontinuitate între tectum și stratul de bază. În această zonă se pot constata profile de canalicule, care străbat regiunea columelară ajungind pînă în tectum, oprindu-se la baza spinilor sau pătrunzînd chiar prin tectum în spini.

c) Stratul de bază face legătura cu regiunea columelară; de asemenea în stratul de bază al exinei s-au observat canalicule care-l travezează, pătrunzînd în regiunea columelară și de aici chiar în tectum (pl. II, fig. 4; pl. III, fig. 5 și 6).

d) Endexina, stratul cel mai interior al exinei, alcătuit dintr-un material fin granular (pl. III, fig. 5).

Intină reprezintă stratul din învelișul microsporului care vine în contact direct cu plasmalema microsporului și este alcătuită de asemenea dintr-un material fin granular.

Mentionăm că primele trei straturi dinspre exterior ale exinei sunt formate din fibrile helicoidale foarte fine, probabil sporopolenine (pl. IV, fig. 7 și 8).

În ceea ce privește ultrastructura citoplasmei și a constituenților citoplasmatici ai microsporilor tinere, s-a constatat prezența tuturor organitelor celulare (pl. V, fig. 9 și 10); astfel ribozomii se găsesc disemnați în toată substanța fundamentală a citoplasmei (hialoplasmă) (pl. V, fig. 9 și 10), precum și la suprafața membranelor canaliculelor reticulului endoplasmatic, alcătuind forma „rough”. Reticulul endoplasmatic

## PLANSA I

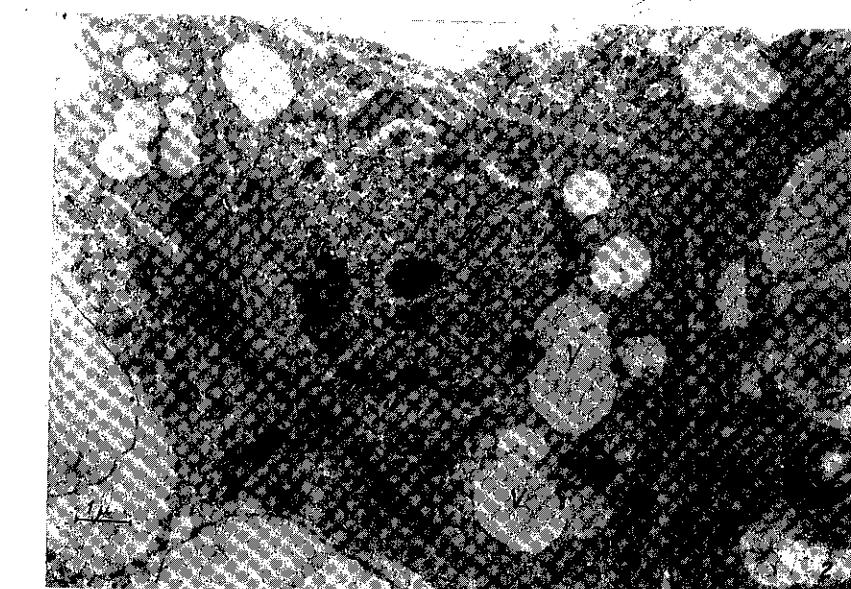
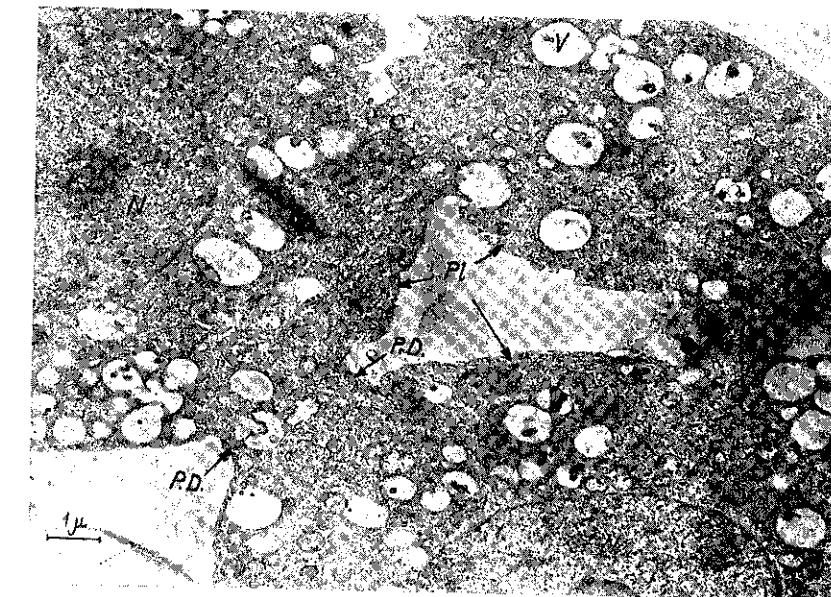


Fig. 1. — Tetradă cu microsporii pe cale de individualizare. N, Nucleu; V, vacuole; Pl, plasmalemă; P.D., peretele desparțitor dintre microspori rezultat prin confluarea vacuoletelor; din tonoplastul vacuoletelor ia naștere plasmalema microsporului.

Fig. 2. — Celulă-tapet. N, Nucleu; Ce, cromocentru; M, mitocondrie; V, vacuole. Citoplasma este bogată în ribozomi.

PLANSA III

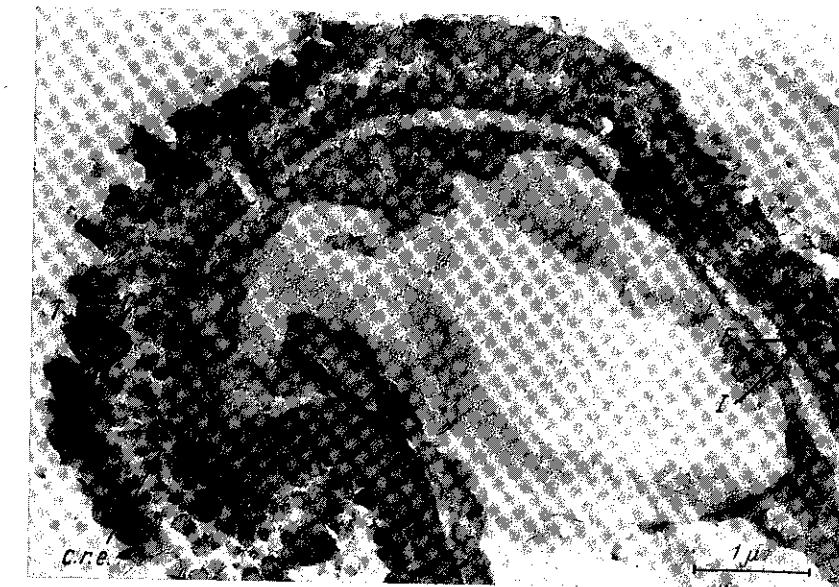


Fig. 5. — Aspect al învelișului microsporului. *T*, Tectum; *C*, regiunea columellară; *S.B.*, stratul basal; *E*, endexină; *I*, intină.

Fig. 6. — Secțiune prin învelișul microsporului. *T*, Tectum; *C*, regiunea columellară; *S.B.*, stratul basal.

PLANSA II

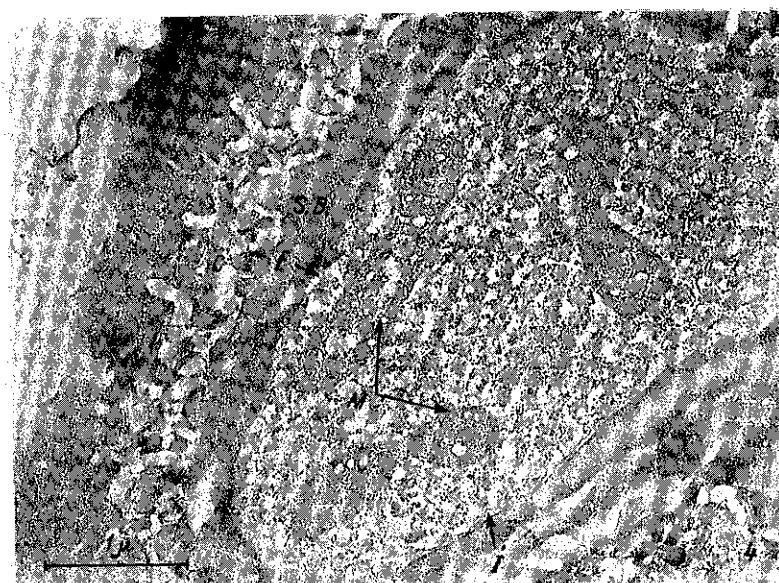
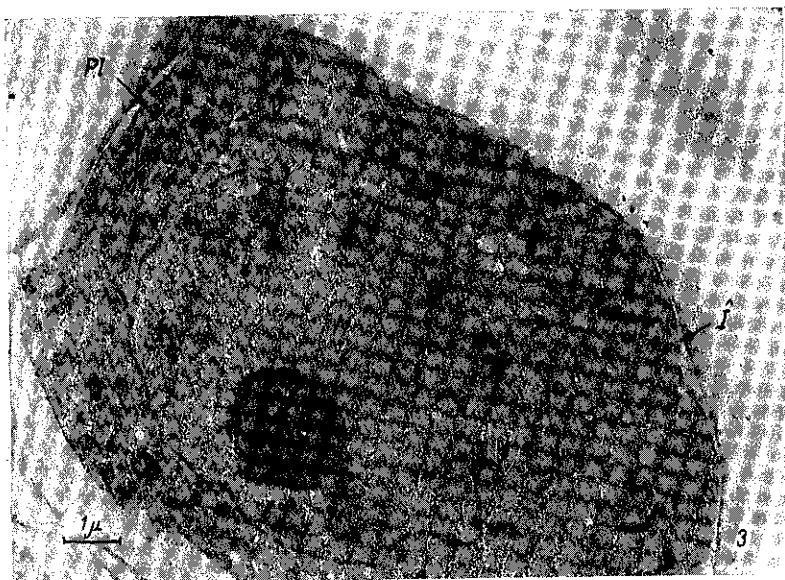


Fig. 3. — Microspor individualizat cu învelișul în curs de organizare. *I*, învelișul microsporului slab dezvoltat; *Pl*, plasmalemă; *M*, mitocondrii; *V*, vacuolă; *N*, nucleu; *Nu*, nucleol.

Fig. 4. — Microspor cu învelișul format. *T*, Tectum; *C*, regiunea columellară; *S.B.*, stratul basal; *E*, endexină; *I*, intină; *M*, mitocondrii.

PLANŞA IV

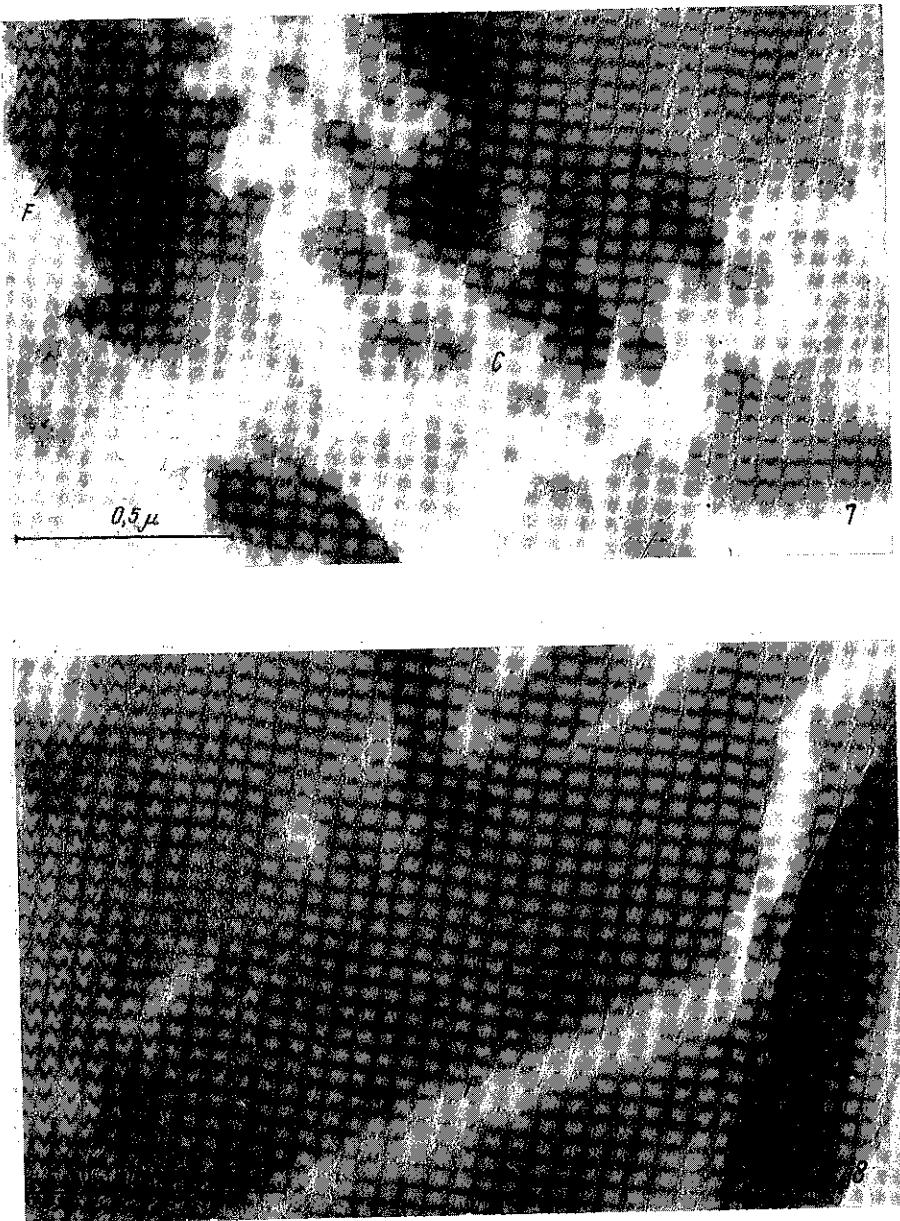


Fig. 7 și 8. — Secțiune prin învelișul microsporului. F, Fibrile; T, tectum; G, re-  
giunea columellară.

PLANŞA V

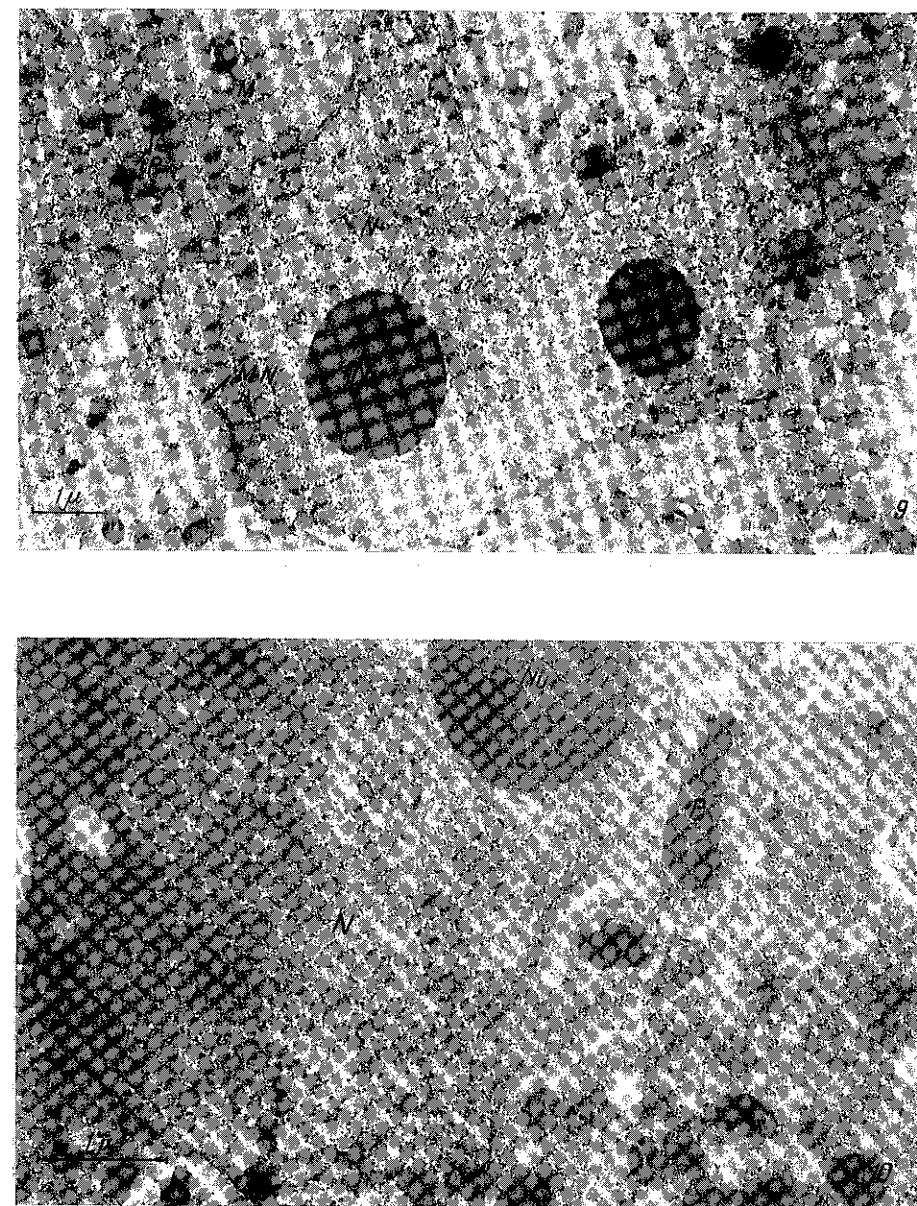


Fig. 9 și 10. — Aspect al ultrastructurii microsporului. P, Proplastidă; M, mito-  
condrie; N, nucleu; M.N., anvelopă nucleară; Nu, nucleol.

se prezintă sub formă de canalicule cu sau fără ribozomi. Menționăm că profile de canalicule, care probabil aparțin reticulului endoplasmatic, traversează stratul de bază al exinei și regiunea columelară, ajungind pînă în tectum și chiar în spini.

Dictiozomii sunt bine reprezentați; veziculele emise de către aceștia joacă un rol important în individualizarea microsporilor (pl. I, 1).

Mitocondriile prezintă creste mitocondriale puține la număr, uneori încă nediferențiate (pl. I, fig. 1).

Plastidele sunt nedezvoltate, se găsesc în stadiul de proplastide cu stroma nediferențiată în lamele (pl. II, fig. 3; pl. V, fig. 10).

În sfîrșit, nucleul și nucleolul prezintă o structură normală. Nucleolul cu o structură granular-fibrilară are legături cu microfibrile de cromatină sau cu cromocentrii prin fibrile de cromatină (pl. I, fig. 1; pl. II, fig. 3; pl. V, fig. 7 și 8).

În planșa VI prezentăm o schemă a microsporului cu conținutul celular și învelișul său.

*Celulele-tapet.* În stadiile de tetradă, cu grăuncioarele de polen formate, celulele-tapet își mențin încă integritatea lor (pl. I, fig. 2). Nucleul (respectiv nucleii) celulelor este bine individualizat și nu prezintă încă semne de degenerare. În citoplasma celulelor tapetului se găsesc toate organitele celulare citoplasmatice, adică mitocondriile cu creste mitocondriale bine dezvoltate, proplastide cu stroma granulară, ribozomii destul de abundenți în citoplasmă, precum și multe vacuole, unele mai mari, altele mai mici (unele pe cale de confluare). În interiorul unor vacuole se observă resturi ale conținutului vacuolar, mai mult sau mai puțin dens.

Menționăm că această structură a celulelor-tapet este caracteristică încă de grăuncioarele de polen să devină libere în lojile anterei. Probabil că celulele-tapet degeneră odată cu maturizarea grăuncioarelor de polen în lojile anterei (L. L. Hoefert, 1969).

#### DISCUȚII

În ceea ce privește elaborarea exinei și intinei, considerăm că aceasta are loc după individualizarea microsporilor cuprinși încă de peretele celulelor-mame a microsporilor. Am arătat că microsporii odată individualizați nu mai prezintă nici un fel de interconexiune, nici între ei și nici cu celulele-tapet. Prin aceasta observațiile noastre sunt similare cu cele făcute asupra altor plante de alți autori (H. G. Ehrlich, 1958; J. R. Rowley, 1959; L. Waterkeyn, 1962; D. A. Larson și C. W. Lewis, 1963; J. J. Skvarla și D. A. Larson, 1966).

Tinînd seama de individualizarea microsporilor și de lipsa interconexiunilor se ridică o problemă foarte importantă cu privire la formarea învelișului microsporilor. Ar rezulta că „informația” genetică privind morfologia externă a exinei este în întregime legată de ereditatea microsporilor. Sîntem tentați să considerăm că această „informație” este determinată de un cod ereditar intern. În sprijinul acestei idei pledează și faptul că morfologia externă a polenului reprezintă un caracter specific taxonomic foarte bun, ceea ce demonstrează valabilitatea ideii privind o „informație” ereditară codificată, bine definită pentru fiecare specie.

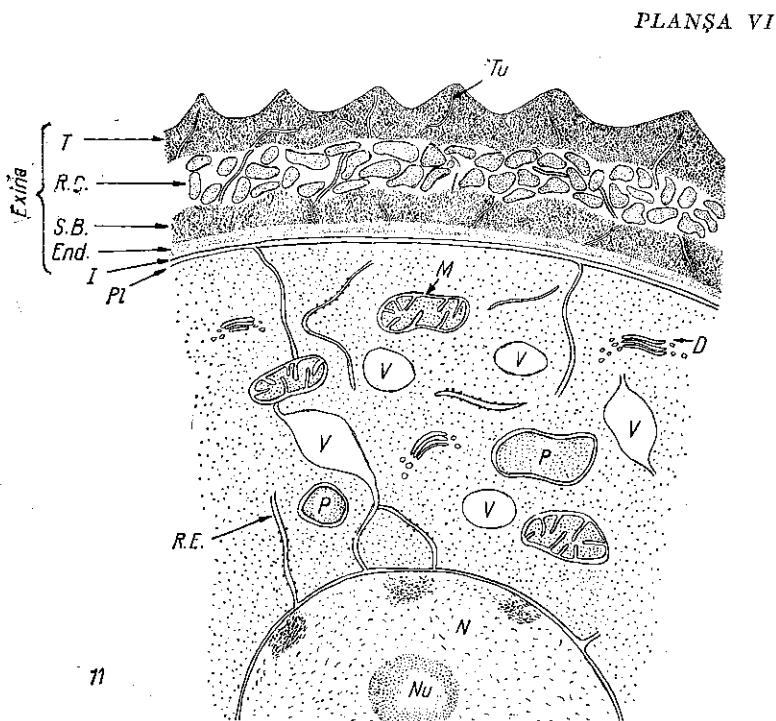


Fig. 11.— Schema ultrastructurii microsporului cu învelișul său. Tu, Tubuli; T, tectum; R.C., regiunea columelară; S.B., stratul de bază; End, endexină; I, intină; Pl, plasmalemă; M, mitocondrii; V, vacuole; P, proplastide; R.E., reticul endoplasmatic; N, nucleu; Nu, nucleol.

De altfel, prezența profilelor de canalicule, probabil ale reticulului endoplasmatic, în interiorul straturilor exinei despre care am vorbit reprezintă un indiciu privind existența a unui mecanism de control asupra configurației morfologice externe a învelișului grăunciorului de polen.

D. A. Larson și C. W. Lewis (1963), J. Heslop-Harrison (1963 a și b), J. J. Skvarla și D. A. Larson (1966) au pus în evidență asocierea reticulului endoplasmatic cu stratul de bază al exinei, atribuind reticulului endoplasmatic un rol funcțional esențial în formarea exinei. Probabil că reticulul endoplasmatic, funcționând ca un sistem de transport intracelular (L. G. Caro și G. E. Palade, 1964), îndeplinește și în cazul formării exinei un rol de transportor (J. Heslop-Harrison, 1963 a și b; J. J. Skvarla și D. A. Larson, 1966). Totuși funcția precisă a reticulului endoplasmatic în raport cu formarea exinei nu este încă deplin elucidată.

O altă problemă, încă destul de nebuloasă, o reprezintă originea sporopoleninelor. Și în această direcție s-au făcut unele încercări, însă destul de contradictorii. Astfel J. J. Heslop-Harrison (1962) consideră mitocondriile celulelor-tapet ca fiind substratul elaborator. Sporopoleninele ajunse la microspori ca sursă externă să ar polimeriza cu participarea activă a protoplastului microsporilor.

J. R. Rowley, K. Mühlhäuser și A. Frey-Wyssling (1959) consideră că sporopoleninele sunt elaborate atât de celulele-tapet, cât și de fluidul din lojile anterei de asemenea ca sursă externă. Totodată, D. A. Larson și C. W. Lewis (1963) exprimă părerea după care cito-plasma microsporilor este deosebit de activă și devine un substrat pentru dezvoltarea exinei. Autorii arată că, în timpul formării exinei, dictiozomii microsporilor produc din abundență vezicule mari.

Înînd seama de observațiile care au arătat că microsporii după individualizarea lor în cadrul celulei-mame polinice nu prezintă legături între ei și nici cu celulele tapetumului, pare mai plauzibil să considerăm că cito-plasma fiecărui microspor este constituită și citoplasmatici reprezentă substratul real al organizării învelișului grăunciorului de polen. Desigur nu excludem posibilitatea participării celulelor tapetumului. Este posibil ca unele substanțe aparținând celulelor tapetumului să suferă depolimerizări, rezultând substanțe cu molecule mai mici, care pot traversa pereții celulelor-mame ale microsporilor. Problema originii substratului real al exinei rămâne încă neclară, fiind legată în mare măsură de cea a schimburilor de substanțe la nivelul membranelor.

În ceea ce privește ultrastructura microsporilor, înainte de diviziunea mitotică a acestora, ei conțin în general toți constituentii citoplasmatici și nucleari caracteristici. Remarcăm faptul că, în materialul cercetat de noi, plastidele se găsesc în stadiul de proplastide cu stroma nediferențiată, iar în stroma lor nu am reușit să punem în evidență amidon. A. K. Ball și D. N. De (1961) constată însă prezența amidonului în plastide la *Tradescantia*.

Trebuie să amintim de asemenea că L. L. Hoefert (1969), cercând ultrastructura polenului de *Beta*, vorbește de existența unui „reticul complex”, care nu ar fi identic cu reticulul endoplasmic forma „rough”, deși morfologic se asemănă cu acesta din urmă.

Menționăm că în materialul nostru am observat reticulul endoplasmatic forma „rough”, dar nu l-am putut pune în legătură cu „reticulul complex”. Este posibil ca anumite schimbări în ultrastructura grăunciorului de polen să survină după diviziunea mitotică pînă la stadiul de polen trinucleat. În cercetările viitoare vom aborda și această problemă.

#### ZUR ULTRASTRUKTUR DER POLLENKÖRNER VON CAPSICUM ANNUUM L. CV. URIAS DE CALIFORNIA

#### Zusammenfassung

Es werden die Ergebnisse unserer elektronmikroskopischen Untersuchungen an Mikrosporen von *Capsicum annuum* L. cv. Uriaș de California vorgelegt.

Es wurde vornehmlich die Ultrastruktur der Exine und Intine und deren Ausbildung festgestellt, erstere bestehend aus vier gut differenzierten Schichten, die jeweils aus sehr feinen helicoidalen Fibrillen oder aus einem fein granulösen Material aufgebaut sind.

Es wurde desgleichen festgestellt, daß das Zytosoma und dessen Bestandteile im allgemeinen eine ähnliche Struktur wie jene der Pollenmutterzellen aufweisen.

#### BIBLIOGRAFIE

- BAL A. K. a. DE D. N., Dev. Biol., 3, 341–354.
- CARO L. G. a. PALADE G. E., 1964, J. Cell. Biol., 20, 473–495.
- CHAMBERS T. C. a. GODWIN H., 1961, New Phytol., 60, 393–399.
- COUCUCCI A. u. JENSEN W. A., 1969, Planta (Berlin), 84, 215–229.
- EHRLICH H. G., 1958, Exp. Cell Res., 15, 463–474.
- HESLOP-HARRISON J., 1962, Nature, 195, 1069–1071.
- HESLOP-HARRISON J., 1963 a, Symp. Soc. Exp. Biol., 17, 315–340.
- HESLOP-HARRISON J., 1963 b, Grana Palynol., 4, 7–24.
- HOEFERT L. L., 1969, Amer. J. Bot., 56, 363–368.
- LARSON D. A. a. LEWIS C. W., 1963, Grana Palynol., 3, 21–27.
- PALADE G. E., 1952, J. exp. Med., 95, 285–288.
- ROWLEY J. R., 1959, Grana Palynol., 2, 3–30.
- ROWLEY J. R., 1962 a, Grana Palynol., 3, 3–19.
- ROWLEY J. R., 1962 b, Science, 137, 526–528.
- ROWLEY J. R., MÜHLETHALER K. a. FREY-WYSSLING A., 1959, J. Biophys. Biochem. Cytol., 6, 537–538.
- SKVARLA J. J. a. LARSON D. A., 1966, Amer. J. Bot., 53, 1112–1125.
- SKVARLA J. J. a. TURNER B. L., 1969, Amer. J. Bot., 56, 418–419.
- WATERKEYN L., 1962, Cellule, 62, 225–255.
- WATTSON M. L., 1958, Biophys. Biochem. Cytol., 4, 475–477.

Universitatea București,  
Facultatea de biologie  
și  
Institutul de biologie  
„Traian Săvulescu” București

UN ALERGEN PERICULOS PE CALE DE RĂSPÎNDIRE :  
*AMBROSIA ARTEMISIIFOLIA* L.

DE

E. C. VICOL

Printre speciile de plante superioare al căror polen prezintă insușirile alergenilor periculoși, *Ambrosia artemisiifolia* L. ocupă un loc însemnat, aşa cum apare mai ales în America (R. P. W o d e h o u s e , 1965), țara de origine a acestei plante.

*Ambrosia artemisiifolia* face parte din familia *Compositae* (descrierea botanică în *Flora Republicii Socialiste România*, 1964 (IX, p. 303); E. T o p a și N. B o ș c a i u , 1965), la noi înflorind în lunile august și septembrie, deci aparține polinozelor de toamnă. Polenul său este subechinat, cu spini reduși sau prezenți ca slabe emergențe ale exinei, lungi de 3,4—4,3  $\mu$ ; forma este oblat sferoidală, cu diametrul de 17—20(26)  $\mu$ ; de regulă tricolpat, rar tetracolpat. Pericolul pe care-l prezintă această specie pentru agricultură a fost subliniat de E. T o p a și N. B o ș c a i u (1965). Având în vedere faptul că la noi se găsește pe cale de răspîndire iar reacția alergică, la persoanele sensibile, poate fi declanșată chiar după inhalarea a numai 2—4 grăuncioare de polen (K. H a n s e n , citat după A. B u l l a și colab., 1963, p. 1046), semnalarea prezenței acestei plante în localități din țara noastră devine o necesitate practică.

Planta, de origine nord-americană, este adusă în Europa prin 1863 (G. H e g i , 1918), iar în România se cunoaște din 1910 (S. J á v o r k a , 1910) de la Orșova. Ulterior, cronologic, prezența speciei *Ambrosia* este semnalată la Cluj, 1943 (A. P r i s z t e r , 1947), Caransebeș, 1955, Lugoj, 1957, între Oțelul Roșu și Zăvoi, 1958, Sighetul Marmatiei, 1965 (E. T o p a și N. B o ș c a i u , 1965), între Focșani și Odobești (leg. E. C. V i c o l , 1966), Iași, la Socola (leg. D. M i t i t e l u și G h. V i ț a l a r i u , 1967), Slatina, Timiș, Pecinișca, Băile Herculane, Vălișoara, Cireșa, Gura Văii, Eșelnița, Turnu Severin (N. B o ș c a i u , 1969, comunicare verbală). În figura 1, folosind metoda patratelor (A. N y á r á d y și E. C. V i c o l , 1970), am indicat localitățile în care a fost semnalată prezența acestei specii la noi.

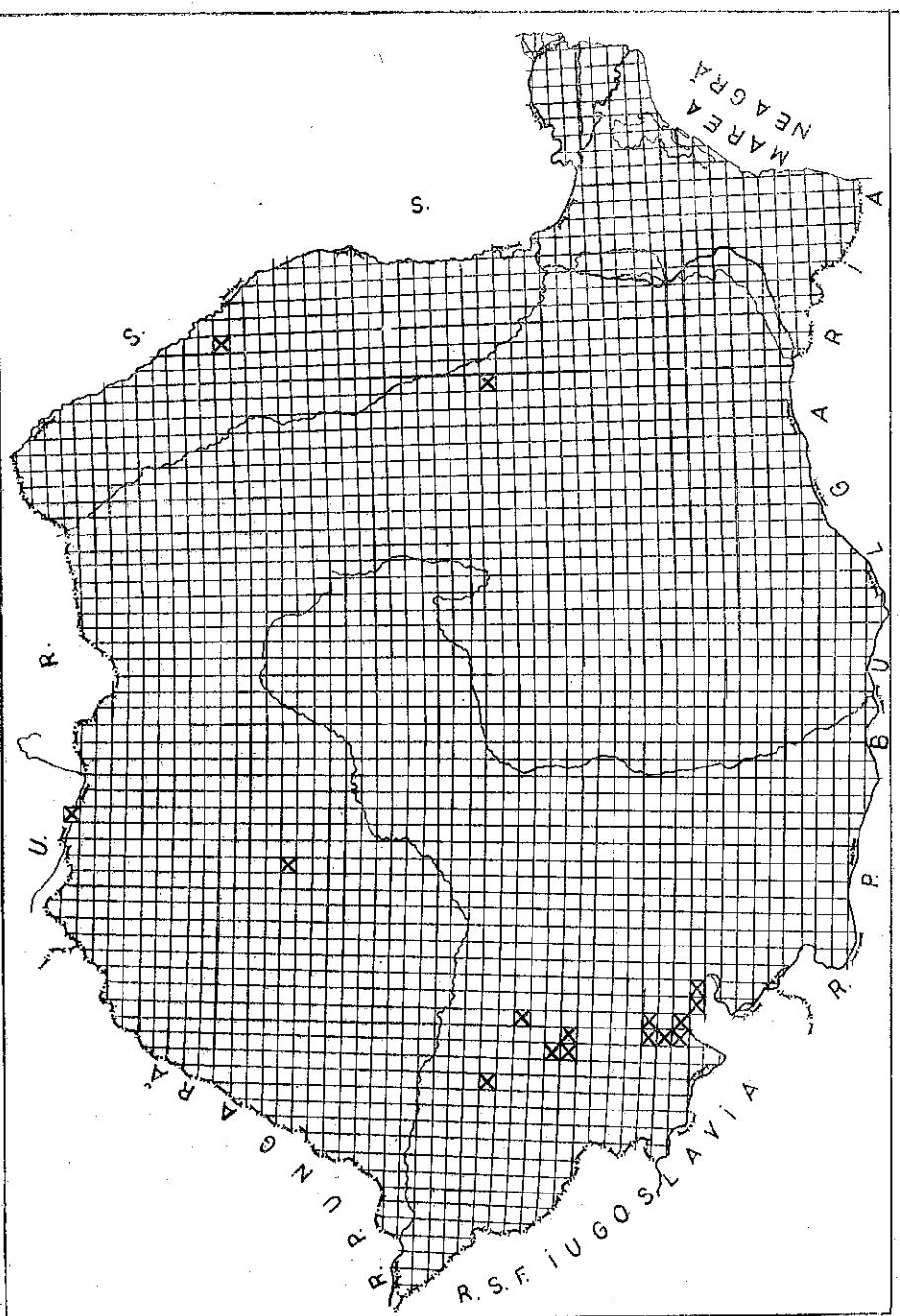


Fig. 1. — Răspândirea speciei *Ambrosia artemisiifolia* L. în România.

Prezența unei plante cu polen alergen într-o regiune oarecare reprezintă o sursă potentială pentru inducerea manifestărilor alergice la persoanele sensibile. Cunoașterea momentului înfloririi, duratei înfloririi, cantității de polen eliberat, spațiului geografic și condițiilor în care se poate răspândi oferă informațiile necesare practicianului atât pentru punerea diagnosticului, cât și pentru prevenirea și tratamentul cazurilor invitate într-o regiune dată.

La noi în țară s-au făcut determinări ale gradului de infestare cu polen a aerului atmosferic în București și în împrejurimi (A. Buila și colab., 1963), respectiv în regiunea subcarpatică a Carpaților Meridionali (G. I. Popescu și colab., 1966) și s-au schițat și unii dintre factorii ce influențează cantitatea de polen din atmosferă, insistîndu-se mai mult sau mai puțin asupra unora dintre aceștia.

Polinozele fiind legate direct de prezența în aerul atmosferic a polenului anumitor specii de plante a căror perioadă de înflorire are loc în limite de timp determinate, evident că manifestările alergice au un pronunțat caracter sezonier. Se admit 3 sezoane principale : a) primăvara de vreme, de scurtă durată și cu cazuri mai puține, corespunzînd perioadei de înflorire a speciilor de arbori (tabelul nr. 1) ; b) începutul verii, cu apogeul în iunie, corespunzînd perioadei de înflorire a ierburoilor comune ; c) perioada de vară — toamnă, în continuarea directă a celei de vară, coincizînd cu perioada de înflorire a multor plante din familia *Compositae*, printre care și *Ambrosia artemisiifolia* L. (tabelul nr. 1). La întocmirea tabelului nr. 1 am luat în considerare perioadele de înflorire a speciilor respective în limite largi, deci tabelul are caracterul unui spectru normal, de comparație, întrucât aceste limite sunt sensibil diferite în localități diferite, în raport cu latitudinea — longitudinea, precum și cu altitudinea.

Întrucât înflorirea plantelor este dependentă de lungimea zilei (foto-perioadă), de exemplu *Xanthium* infloresc în condițiile în care lungimea zilei nu depășește 15 ore și 40 min, *Oryza* în condițiile unei zile de maximum 11 ore și 15 min (A. Lang, citat după W. Ruhland, 1965, p. 1.380—1.536), o atenție deosebită trebuie să se acorde și cunoașterii foto-perioadei plantelor cu polen alergen într-o regiune dată. Pentru condițiile din țara noastră valorile duratei zilei celei mai lungi și a celei mai scurte în funcție de latitudine sunt cuprinse în tabelul nr. 2.

Tinînd seama de sensibilitatea diverselor specii față de durata zilei (diferențe de minute împiedică înflorirea !), de originea geografică a speciilor respective, de variația lunării a duratei zilei, de factorii climatici etc., se pot elabora tabele corelate care să permită prognosticarea cu precizie de 1—2 zile a momentului eliberării polenului de către o specie sau alta într-o anumită localitate.

Studii recente (E. Pop și colab., 1964, a, b și 1966) au adus precizări asupra variației polenului de arbori și de plante ierboase (în luniile III—VII) în raport cu precipitațiile, temperatura aerului, umiditatea atmosferică, vîntul, rezultate care reprezintă date de corelare în elaborarea tabelelor de prognosticare a momentelor de apariție a polenului diferitelor specii în aerul atmosferic dintr-o localitate interesată.

*Tabelul nr. I*

#### **Perioadele de înflorire ale principalelor specii de plante cu polen alergen**

*Notă.* Semnul + marchează prezența inconstantă; semnul × marchează prezența constantă

Odată stabilit caracterul alergen al polenului unei anumite specii și pentru a putea da un sprijin real specialistului pus în situația de a stabili precis alergenul într-un caz de alergie, dar mai ales pentru a putea interveni profilactic în cazul persoanelor a căror sensibilitate este stabilită.

*Tabelul nr. 2*

#### Date privind fotoperioada in functie de latitudine\*

Latitudinea N	Durata zilei	
	cele mai lungi	cele mai scurte
40°	14 ore, 51 min	9 ore, 9 min
45°	15 ore, 26 min	8 ore, 34 min
50°	16 ore, 19 min	7 ore, 51 min

\* După S. S. Sain și colab., 1968, p. 19.

este necesară recunoașterea polenului speciei, a arealului ei, a fotoperioadei, a duratei înfloririi și a măsurii cu care factorii climatici pot influența prezența polenului în atmosferă.

**AMBROSIA ARTEMISIIFOLIA L.:—EIN IN AUSBREITUNG BEGRIFFENES  
GEFÄHRLICHES ALLERGEN**

## Z u s a m m e n f a s s u n g

Verf. stellt die Verbreitung der Art *Ambrosia artemisiifolia* L. in Rumänien dar, deren Pollen allergene Eigenschaften besitzt. Es wird die praktische Bedeutung der Festlegung eines vollständigen und korrelaten Bildes aller Faktoren unterstrichen, die den Zeitpunkt des Auftritts und die Beibehaltungsdauer des Pollens in der Atmosphäre bedingen, und auch wie wichtig es ist die Photoperiode zu kennen bei der das Blühen der diesbezüglich interessierenden Arten stattfindet.

## BIBLIOGRAFIE

- HEGI G., 1918, *Illustrierte Flora von Mittel Europa*, Viena, **6**, 1, 467.  
 JÁVORSKA S., 1910, *Ambrosia artemisiifolia L.* Magyarországon, Bot. Közl., **9**.  
 NYÁRÁDY A. și VICOL E. C., 1970, Contribuții la un proiect pentru cartarea florei din Republica Socialistă România, Lucr. șt., Seria agric., Inst. agron. Cluj, **XXV** (1969), 143—152.

- PRISZTER S., 1947, *A Szamospart hordalék növényzete Gyalu és Apahida között*, Acta geobot. Hung., 6, 1.
- RUHLAND W., 1965, *Encyclopedia of Plant Physiology*, Springer Verlag, Berlin — Heidelberg — New York, XV, p. 1380—1536.
- ŞAIN S. S., BOGDANOV P. I., KASMANOV A. A., KOSAREVA E. G., KOSOBOKOV G. I., KUZNETSOVA G. K. și TIAMIN V. V., 1963, *Svet i razvitiye rastenii*, Moscova.
- TOPA E. și Boșcaiu N., 1965, *O buruiană periculoasă: Ambrosia artemisiifolia L. în România*, Comunicări de botanică, III, p. 131—136.
- WODEHOUSE R. P., 1965, *Pollen grains. Their structure, identification and significance in science and medicine*, New York—Londra, p. 134—147.

*Centrul de cercetări biologice Cluj*

Revista „Studii și cercetări de biologie — Seria botanică” publică articole originale din toate domeniile biologiei vegetale: morfologie, sistematică, geobotanică, ecologie și fiziologie, genetică, microbiologie — fitopatologie. Sumarele revistei sunt completate cu alte rubrici, ca: 1. *Viața științifică*, ce cuprinde unele manifestări științifice din domeniul biologiei vegetale, ca simpozioane, consfătuiri, schimburi de experiență între cercetătorii români și cei străini etc. 2. *Recenzii* ale unor lucrări de specialitate apărute în țară și peste hotare.

#### NOTĂ CĂTRE AUTORI

Autorii sunt rugați să înainteze articolele, notele și recenzile dactilografiate la două rânduri. Tabelele vor fi dactilografiate pe pagini separate, iar diagramele vor fi executate în tuș, pe hirtie de calc. Tabelele și ilustrațiile vor fi numerotate cu cifre arabe. Figurile din planșe vor fi numerotate în continuarea celor din text. Se va evita repetarea același date în text, tabele și grafice. Explicația figurilor va fi dactilografiată pe pagină separată. Citarea bibliografiei în text se va face în ordinea numerelor. Numele autorilor va fi precedat de inițială. Titlurile revistelor citate în bibliografie vor fi prescurtate conform uzanțelor internaționale.

Autorii au dreptul la un număr de 50 de extrase, gratuit.

Responsabilitatea asupra conținutului articolelor revine în exclusivitate autorilor.

Corespondența privind manuscrisele, schimbul de publicații etc. se va trimite pe adresa Comitetului de redacție, Splaiul Independenței nr. 296, București.

La revue « Studii și cercetări de biologie — Seria botanică » paraît 6 fois par an.

Toute commande à l'étranger sera adressée à I.C.E. LIBRI, Boîte postale 134—135 (Calea Victoriei 126), Bucarest, Roumanie, ou à ses représentants à l'étranger.

En Roumanie, vous pourrez vous abonner par les bureaux de poste ou chez votre facteur.