

GEOLOGIA ROMÂNIEI

2025-2026

Sem. I

CONȚINUTUL CURSULUI

FIȘA DISCIPLINEI

ADUCERE AMINTE

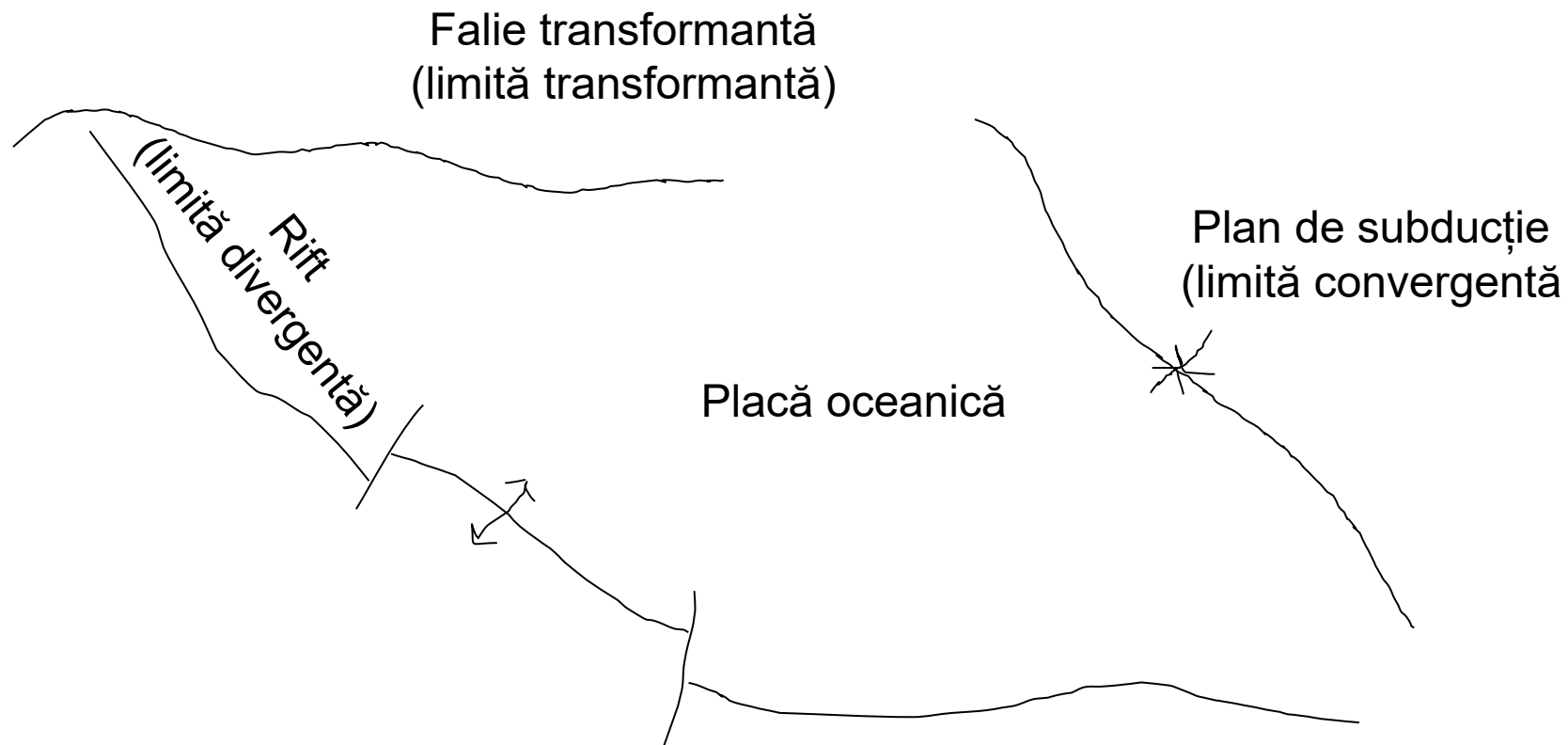
VEZI CURSUL DE GEOLOGIE GENERALĂ DIN ANUL I

DE REVĂZUT OBLIGATORIU:

- (1) **Structura internă a Pământului**;
- (2) **Scara stratigrafică** (*despre unitățile geocronologice, cronostratigrafice și litostratigrafice*);
- (3-4) **Minerale** (proprietățile care permit diagnosticarea macroscopică a mineralelor) și **Roci** (*clasificare genetică a rocilor, constituenții rocilor magmatice, sedimentare și metamorfice și caracteristicile mineralogice, morfologice și structurale care permit diagnosticarea macroscopică a rocilor*);
- (5) **Structurile primare** ale rocilor magmatice și sedimentare (*corpuri de roci nedeformate tectonic*);
- (6) **Structurile tectonice** (*cute, falii și asociații de cute falii: pânze tectonice de acoperire și de șariaj*);
- (7) **Morfostructurile de distensiune** (rifturi, grabene, horsturi, dorsale medio-oceanice etc.) și de compresiune (orogenele cu zonele structurale interne. De ex: zone alcătuite din pânze de soclu – **bazine intracontinentale și margini continentale pasive / bazine oceanice** - zone cristalino-mesozoice; zone alcătuite din pânze de cuvertură - **bazine de foreland periferice, fliș-molasă; arcuri vulcanice continentale** - vulcanite laramice, vulcanite neogene; **arcure vulcanice insulare; bazine molasice interne** etc.);
- (8) **Unități morfostructurale majore**: *platforme și orogene*.

Unități morfostructurale majore ale scoarțelor continentale.

Orogene și platforme



Notă: pentru descrierea eșafodajului structogenetic al litosferei folosim o serie de unități fizice, invariabil alcătuite din corpuri de roci, roci care la rândul lor sunt alcătuite din minerale, iar mineralele din elemente chimice. Modul de aranjare a corpurile de roci în litosfera terestră reprezintă structura acesteia. Dacă analizăm structurile care alcătuiesc litosfera, distingem: (1) structuri primare – conservă caracteristicile morfografice, morfometrice și compoziționale genetice din momentul formării corpurilor de roci, ceea ce presupune o evoluție într-un regim de stabilitate tectonică și (2) structuri tectonice – în regiunile care intră într-un regim de instabilitate tectonică, structurile primare sunt deformate și în funcție de intensitatea mișcărilor tectonice se modifică și geometria cronostratigrafică, primară.

(a) Unitățile litostratigrafice. Sunt corpuri de roci (volume de roci) ale scoarței, alcătuite din roci endogene (magmatice / metamorfice) și exogene (sedimentare). A nu se confunda rocile exogene cu rocile care află la suprafața terestră. Clasificarea roci endogene/exogene este condiționată de localizarea factorilor genetici ai acestora: în cazul celor endogene factorii genetici sunt localizați în interiorul globului, sub suprafața topografică, iar în cazul celor exogene factorii genetici sunt localizați la suprafața terestră (în zonele continentale condiționați de interacțiunea: scoarță – atmosferă – hidrosferă – biosferă, potențați de regimul de stabilitate tectonică și caracteristicile geomorfologice / în bazinele marin-oceanice: interacțiunea scoarță – hidrosfera – biosfera, potențați sau inhibați de regimul tectonic, la care se adaugă geomorfologia bazinelor de sedimentare și influențele zonelor climatice).

***Unitatea litostratigrafică de bază folosită în cartografierea teritoriului este formațiunea litostratigrafică, separată pe criterii litologice.** Criteriile se referă la prezența în volumul de roci al formațiunii a unor strate / nivele / orizonturi de roci, care diferențiază formațiunea de volumele de roci din bază și din acoperișul acesteia. Formațiunile pot fi alcătuite din orice tipuri de roci din cele trei categorii genetice, pot fi stratificate (succesiuni de strate, curgeri de lave etc.), sau masive (corpuri de roci nestratificate, cu grosimi stratigrafice de ordinul metrilor-zecilor de metri). Formațiunile pot fi divizate în membri/orizonturi, sau grupate în serii, sisteme, grupuri etc. Grosimile sunt foarte variabile, de la câțiva metri, la sute de metri.

**** Formațiunile litostratigrafice alcătuiesc integral litosfera, reprezentând corpurile fizice în care sunt înregistrate amprentele evenimentelor globale și regionale din istoria Pământului (de la individualizarea sistemului solar până în prezent = 4,567 mld. ani).**

b) Unitățile biostratigrafice (biozonele). Sunt corpuri de roci (volume de roci) care conțin asociații de fosile (nanno-, micro-, macrofosile; marine sau continentale), în general cu dezvoltare regională. Acestea pot oferi informații privind vârsta formațiunilor litostratigrafice, ceea ce permite corelarea acestora la nivel global, sau informații paleoecologice și paleomediale (de ex. domeniile marine: litoral, tidal, șelf, panta continentală, fose oceanice, abisal etc.; domeniile continentale: climatice, fluviale etc.)

(c) Unitățile tectonice. Sunt corpuri de roci (volume de roci) ale scoarței, legate genetic de dinamica litosferică (mișcările tectonice). Ca poziție temporală sunt pre-tectonice, în raport cu tectogeneza care produce structura majoră a unui bloc litosferic. Au dimensiuni spațiale variabile, cu extinderi și grosimi de la zeci-sute de metri, la mii de metri. Acestea pot să afloreze sau nu. De exemplu pânzele de șariaj.

(d) Unitățile (≈ zonele; ≈ domeniile) morfostructurale. Sunt regiuni ale scoarței terestre cu o alcătuire tecto-structurală și litologică specifică (corpuri de roci pre-tectonice deformate și post-tectonice nedeformate sau slab deformate, alcătuite din roci vulcanice-plutonice, sedimentare sau metamorfice). La suprafață, pe depozitele unităților tectono-structurale se formează reliefuri specifice. În consecință, factorii genetici ai morfostructurilor sunt deopotrivă de natură endogenă, cât și exogenă (morfo-genetică). Orogenele tinere (alpine) sunt caracterizate de un grad de instabilitate tectonică ridicat, iar platformele sunt regiuni cu un grad relativ ridicat de stabilitate tectonică.

STRUCTOGENEZA LITOSFERICĂ

GENEZA CORPURILOR DE ROCI - PETROGENEZĂ

I.3. PROCESE METAMORFICE

CORPURI DE ROCI ENDOGENE,
MODIFICATE ÎN STARE SOLIDĂ
(Fact.: temp. - pres. - fluide)

I.2. PROCESE SEDIMENTOGENETICE / LITOGNETICE

DEPOZITE
CLASTICE

DEPOZITE
CHIMICE

DEPOZITE BIOTICE
(ORGANOGENE)

PRECIPITAȚIE

ALTERARE

BIOCHIMICE

BIOACUMULARE
(de ex. falune)

DEPOZITE
PIROCLASTICE

ROCI: tufuri,
aglomerate etc.

DEPOZITE
EPICLASTICE

ROCI: gresii,
siltite etc.

ROCI:
evaporitice,
carbonatice,
silicolitice etc.

ROCI: bauxite,
laterite, terra
rossa etc.

ROCI: calcare
recifale, algale
etc.

ROCI: calcare,
silicolite, etc.

I.1. PROCESE MAGMATICE / VULCANICE

MAGME

ROCI
MAGMATICE

LAVE

ROCI
VULCANICE

Alcătuiesc structurile primare ale rocilor magmatice (batholite, silluri, dykuri, lacolite, curgerile etc.) și sedimentare (stratele)

DINAMICA LITOSFERICĂ - DEFORMEAZĂ STRUCTURILE PRIMARE, LUÂND NAȘTERE:

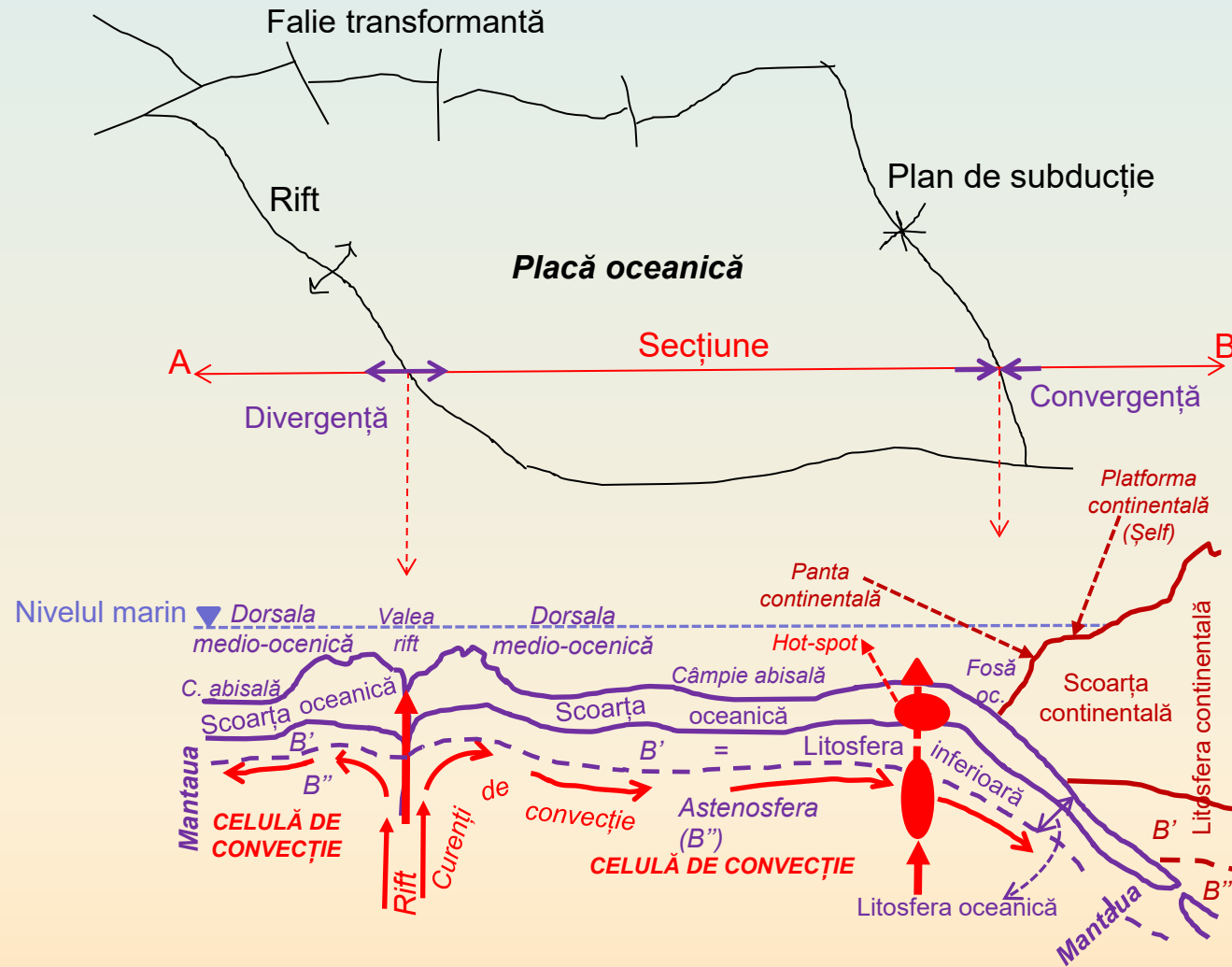
DEFORMEAZĂ
CORPURILE DE ROCI

(falii, cute anticlinale-sinclinale, pânze de șariaj etc.)

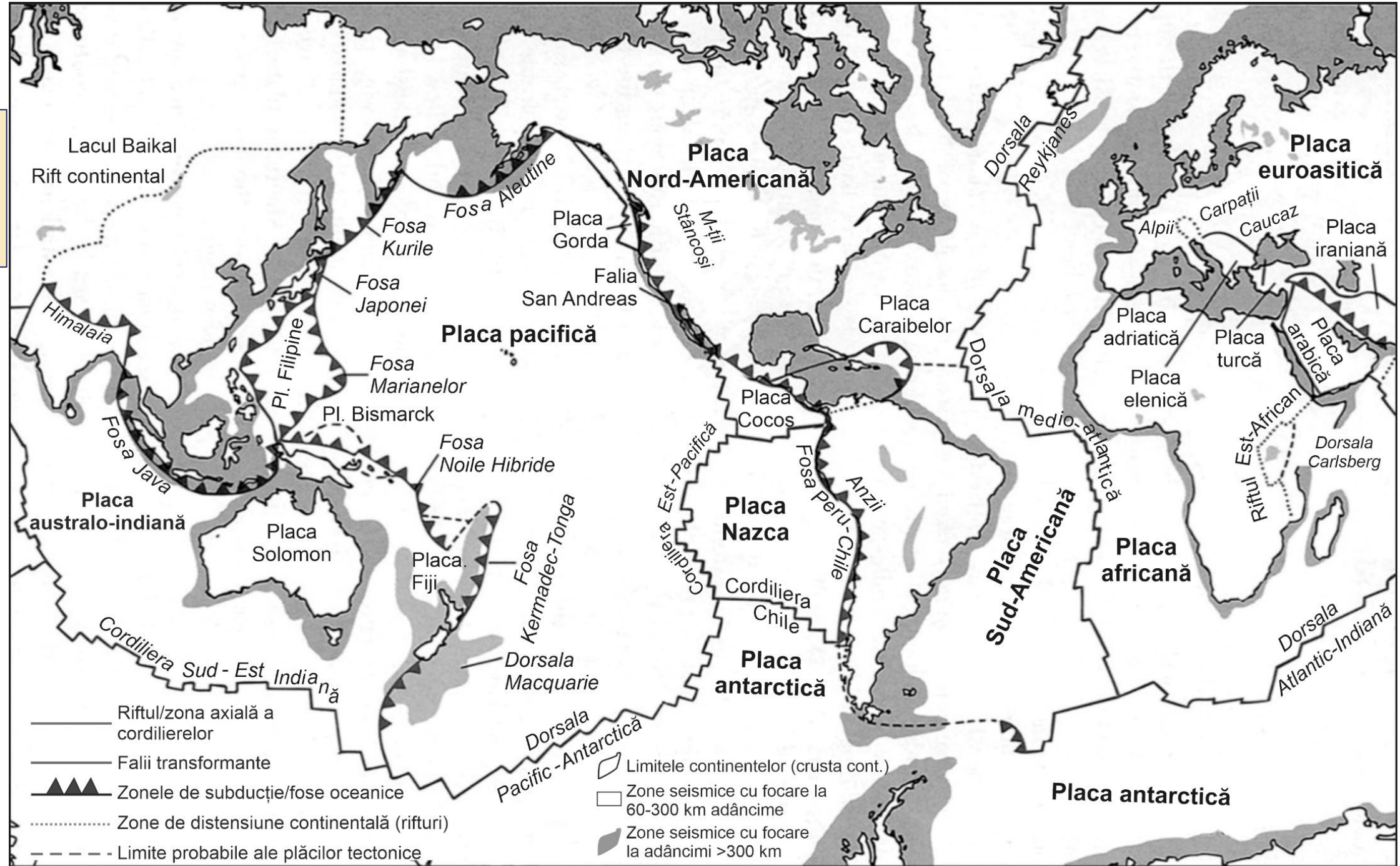
MODIFICĂ FORMA EXTERIOARĂ A CORPURILOR DE ROCI CARE
AFLOREAZĂ ȘI CREEAZĂ RELIEFUL SCOARȚEI TERESTRE

..... - TECTOGENEZĂ - MORFOGENEZĂ - TECTOGENEZĂ - MORFOGENEZĂ - TECTOGENEZĂ - MORFOGENEZĂ -

I. STRUCTOGENEZA MORFOSTRUCTURILOR DE OROGEN

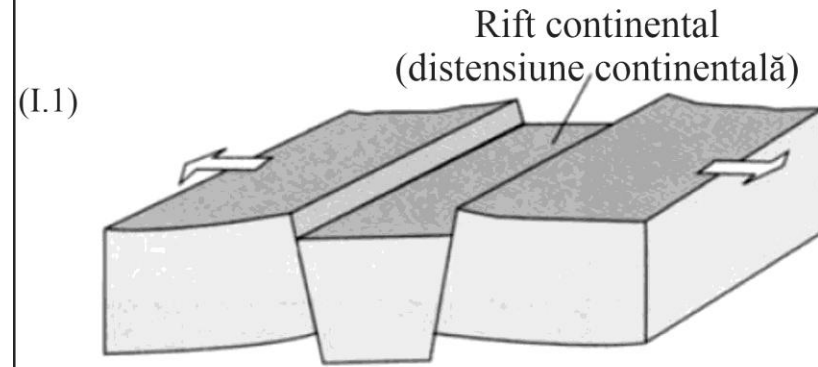


**SISTEMUL
MODERN
DE PLĂCI
TECTONICE**

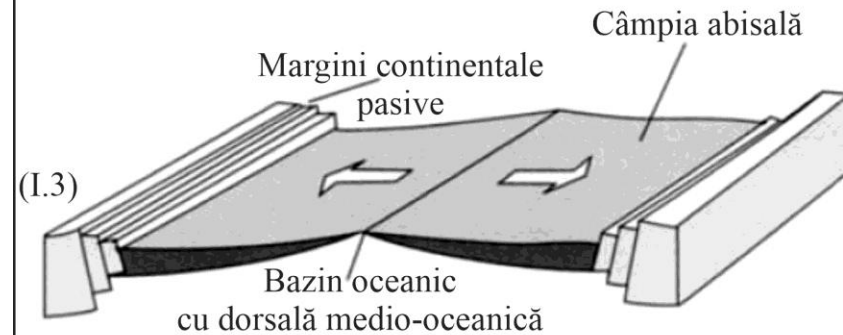
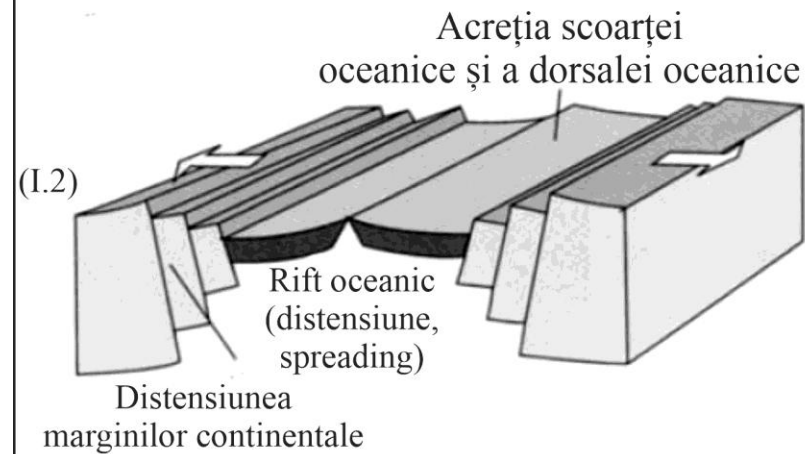


(prelucrat după West T. și Shakoor A., 2018. *Geology Applied to Engineering*. WAVELAND PRESS, INC.)

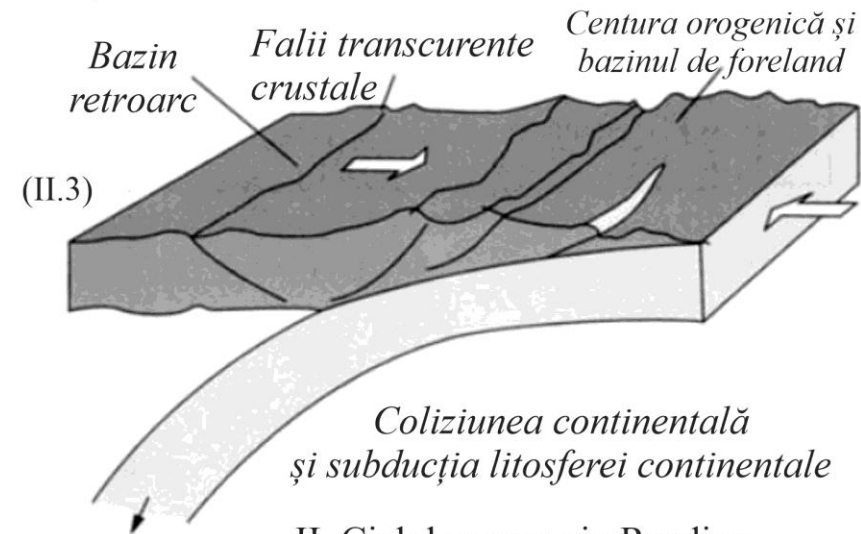
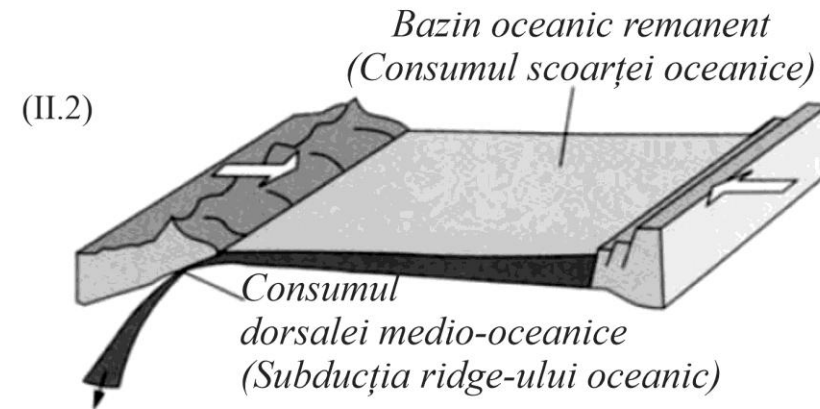
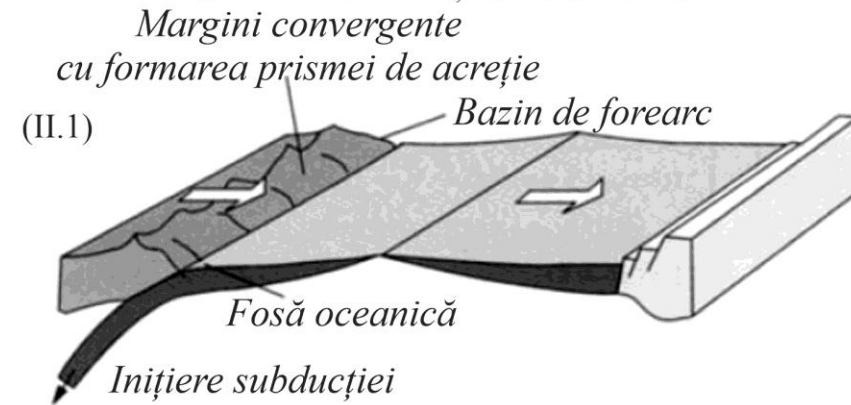
CICLUL WILSON-READING. FORMAREA BAZINELOR DE SEDIMENTARE ȘI OROGENELOR



(Sursa: Allen & Allen, *Analiza bazinelor*, 2013)



I. Ciclul distensiv Wilson

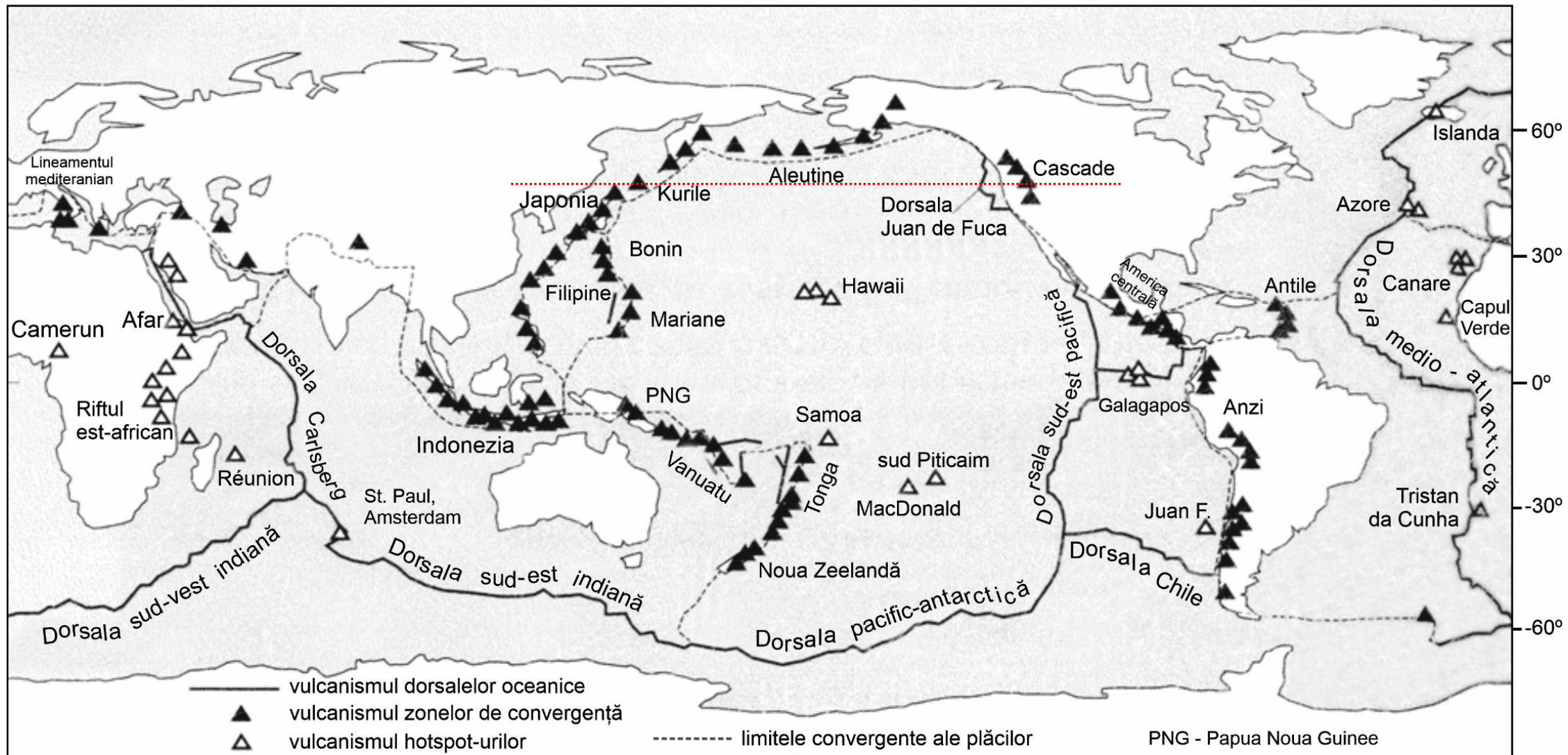


II. Ciclul compresiv Reading

ALINIAMENTE STRUCTURALE MAGMATO-VULCANICE

Plăcile litosferice majore și principalele alinamente structurale: rifturi continentale // oceanice; alinamente de subducție; hot-spoturi; falii transformante

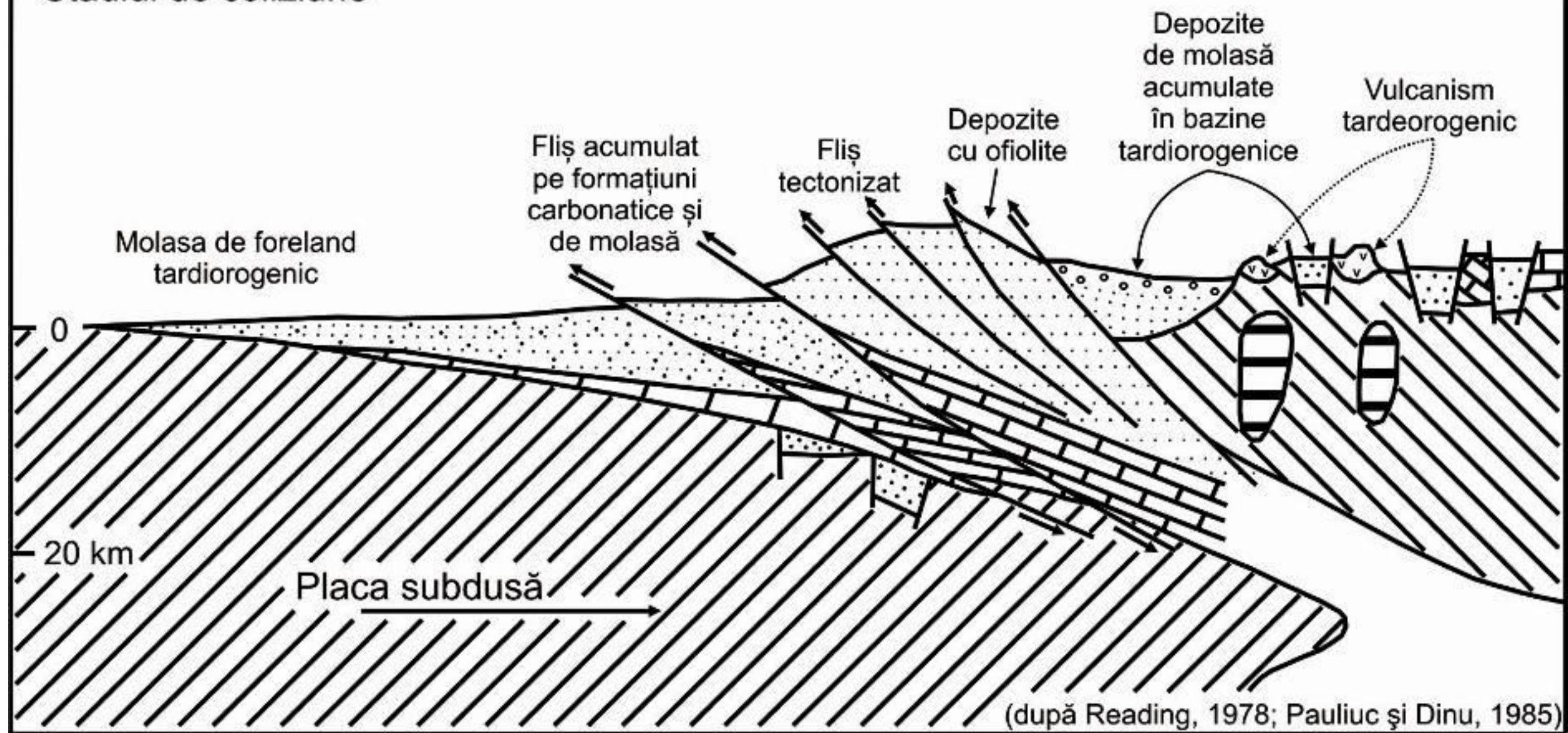
ALINIAMENTUL VULCANIC MAJOR PE GLOB



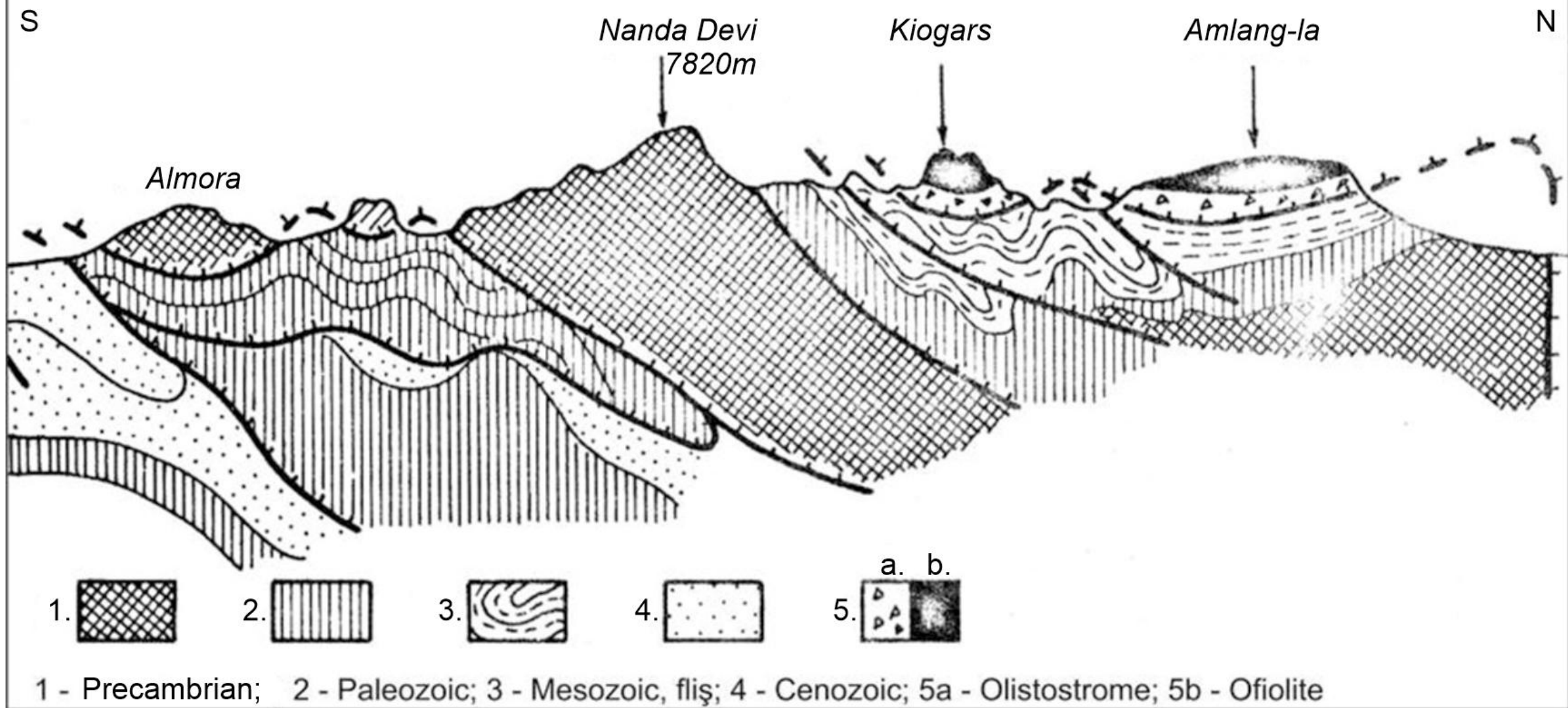
(Prelucrat după: Pomerol Ch., Lagabrielle, Y., Renard M., Guillot St., 2011. *Éléments de Géologie*, DUNOD)

0 100 200 300 400 500 600 km

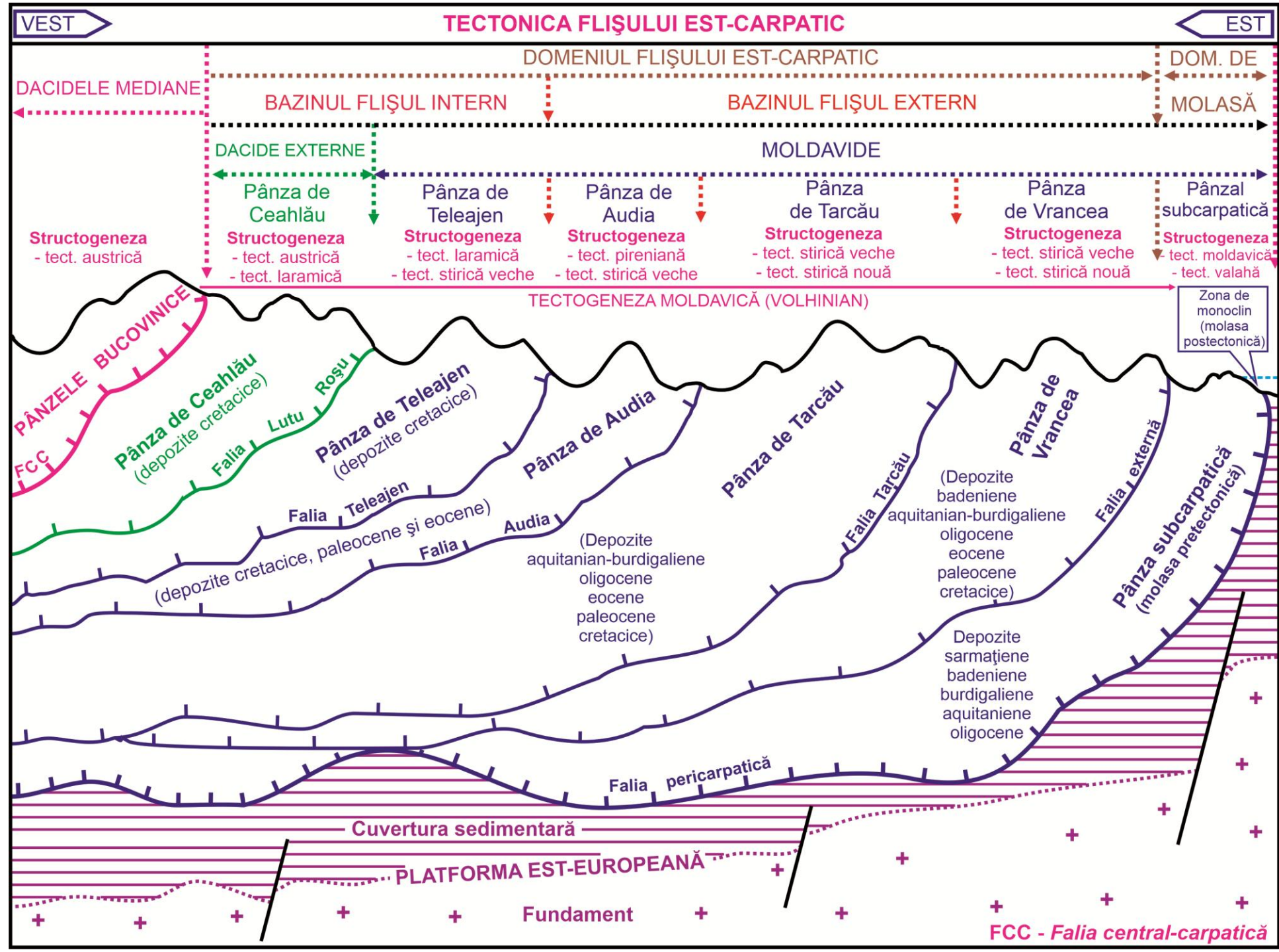
Ciclul Reading - stadiul III Stadiul de coliziune



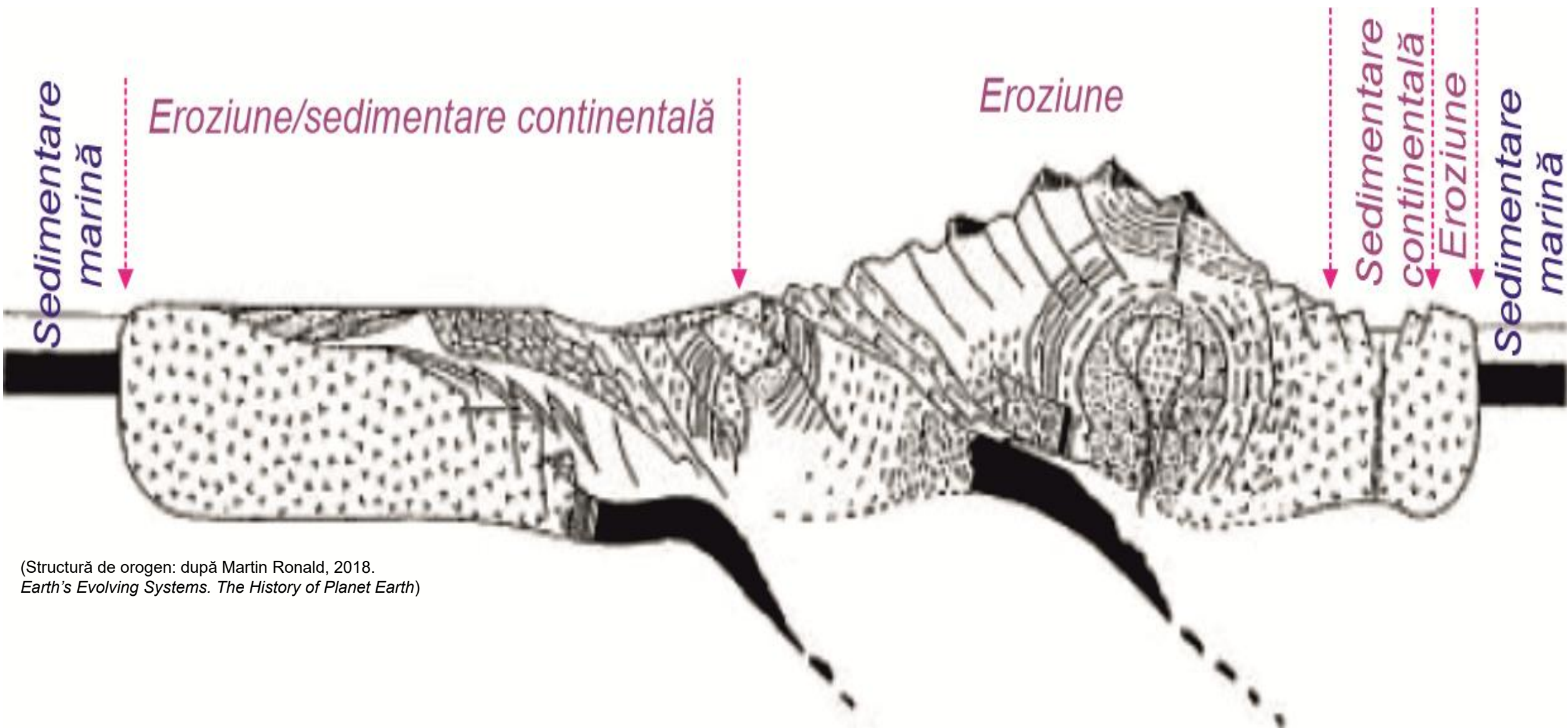
SECȚIUNE GEOLOGICĂ PRIN MUNTII HIMALAIA (după Gasner)



UNITĂȚI
MORFOTECTONICE ALE
CARPAȚILOR ORIENTALI



MORFOSTRUCTURĂ DE OROGEN



(Structură de orogen: după Martin Ronald, 2018.
Earth's Evolving Systems. The History of Planet Earth)

II. STRUCTOGENEZA MORFOSTRUCTURILOR DE PLATFORMĂ

TRANZIȚIA LA UN REGIM DE STABILITATE TECTONICĂ RELATIVĂ	REGIM DE STABILITATE TECTONICĂ RELATIVĂ
EXONDARE EVOLUȚIE SUBAERIANĂ	VARIAȚII EUSTATICE MARINE TRANSGRESIUNI/REGRESIUNI
FORMAREA FUNDAMENTULUI PLATFORMELOR	FORMAREA CUVERTURII PLATFORMELOR
CRATONIZARE PENEPLINIZARE MORFOGENEZĂ	TRANSGRES. SEDIMENT. MORFOG. REGRS. STATION. TRANSG. SEDIM. MORF./R. STATION. CUVERTURA SEDIM. I CUV. SEDIM. II

***PLATFORMELE SUNT STRUCTURI ALE SCOARȚEI TERESTRE ALCĂTUITE DIN 2 ETAJE STRUCTURALE:**

II. CUVERTURA SEDIMENTARĂ – reprezintă etajul structural superior și este formată în bazinele de sedimentare marine/lacustre/continentale, caracterizate de o relativă stabilitate tectonică.

I. FUNDAMENTUL – este etajul structural inferior, reprezentând un orogen peneplenizat. În consecință, structogeneza fundamentului se produce într-un context litosferic dinamic, de instabilitate tectonică;

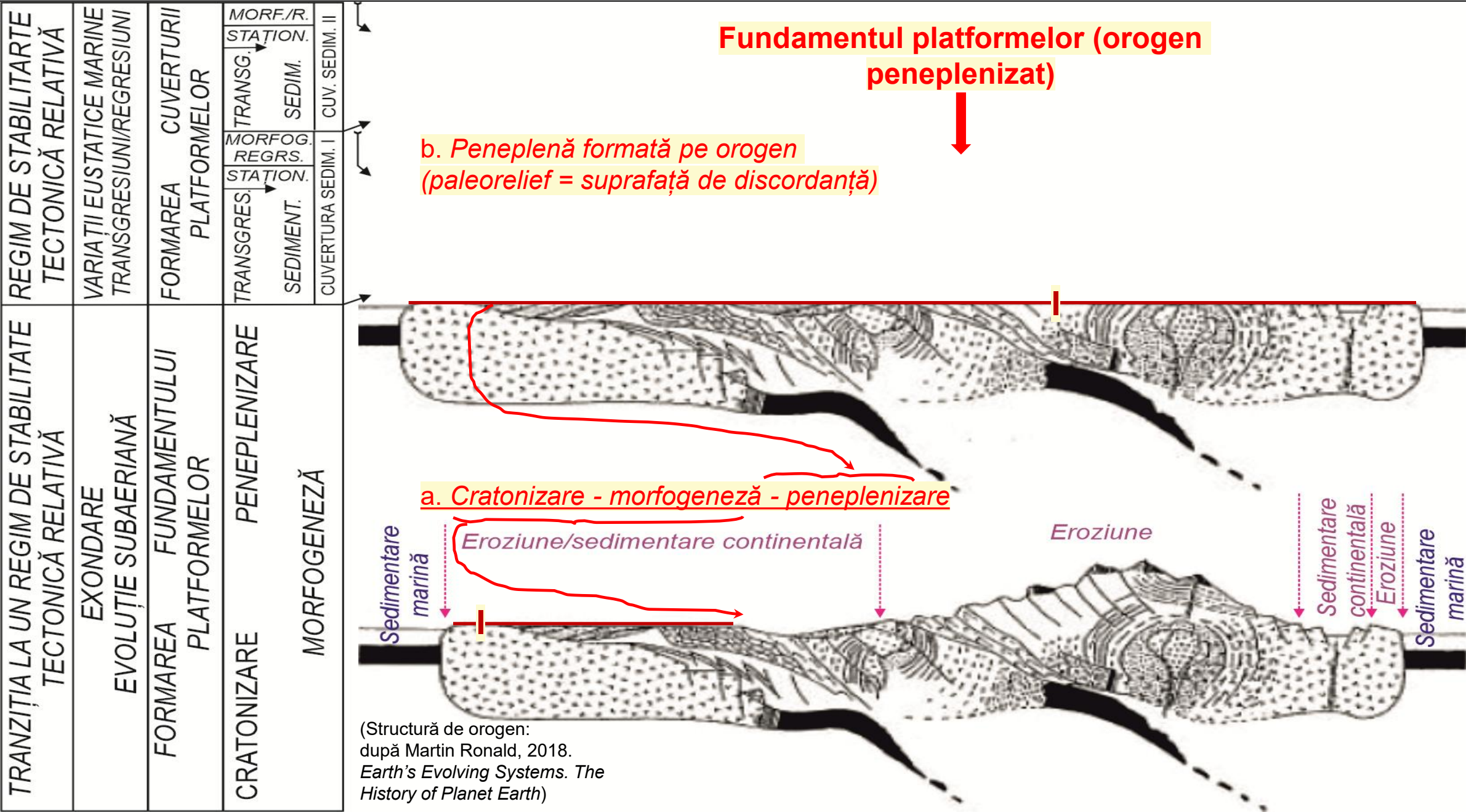
****STRUCTURILE GEOLOGICE DE TIP PLATFORMĂ SUNT DE 3 TREI CATEGORII:**

PLATFORME;

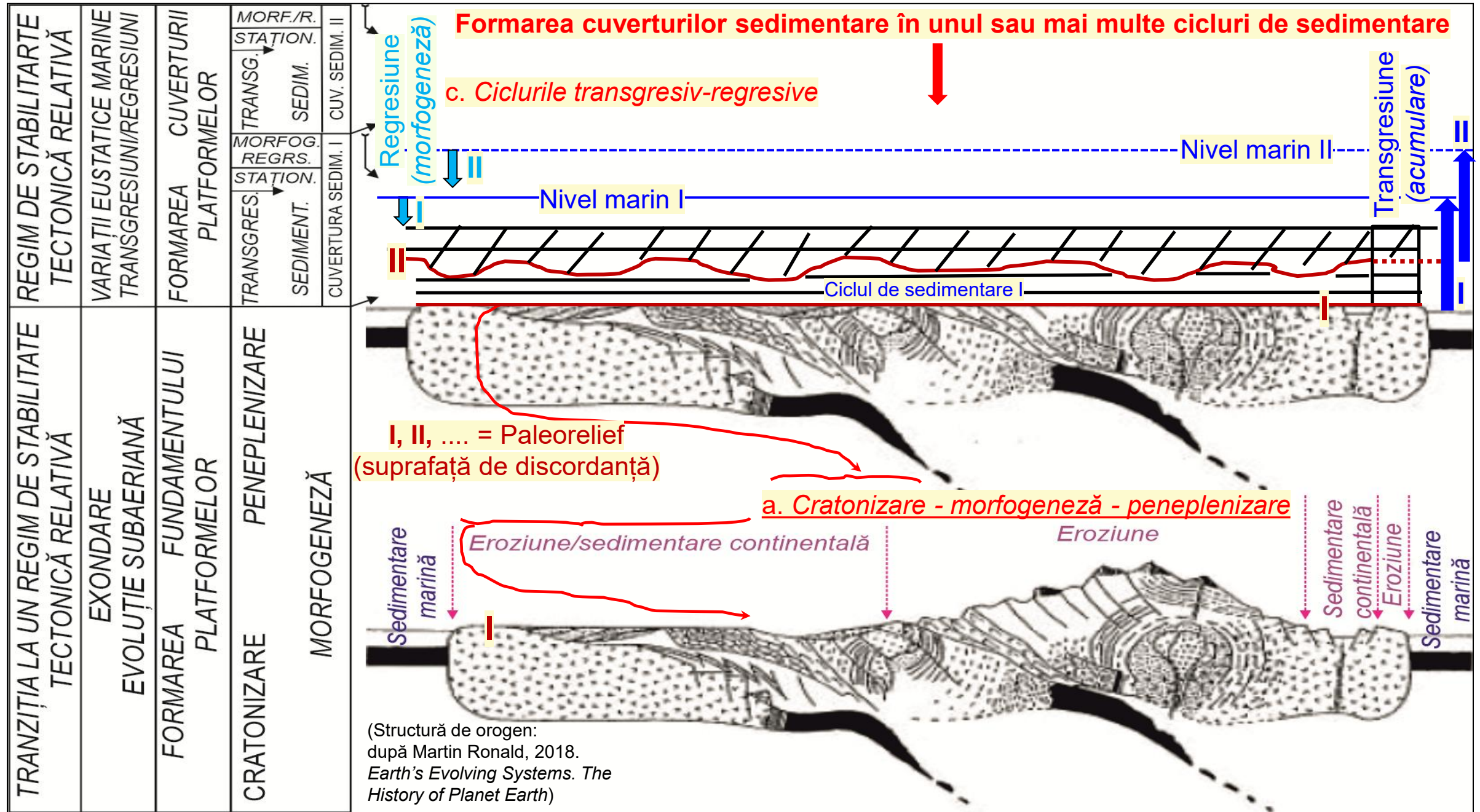
MASIVE;

SCUTURI.

1. FORMAREA SOCLURILOR ÎN DOMENIUL DE PLATFORMĂ



2. FORMAREA CUVERUTILOR SEDIMENTARE ÎN DOMENIUL DE PLATFORMĂ

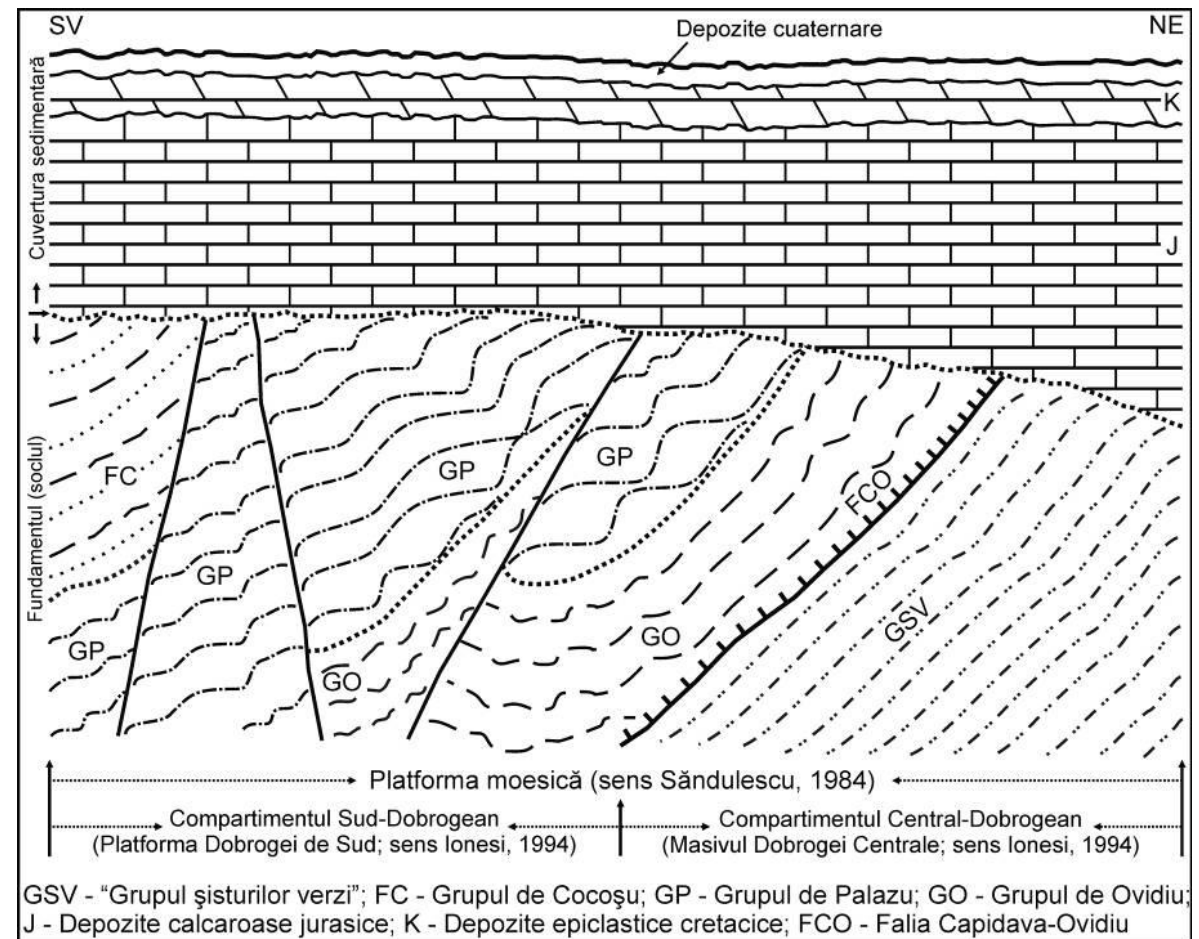
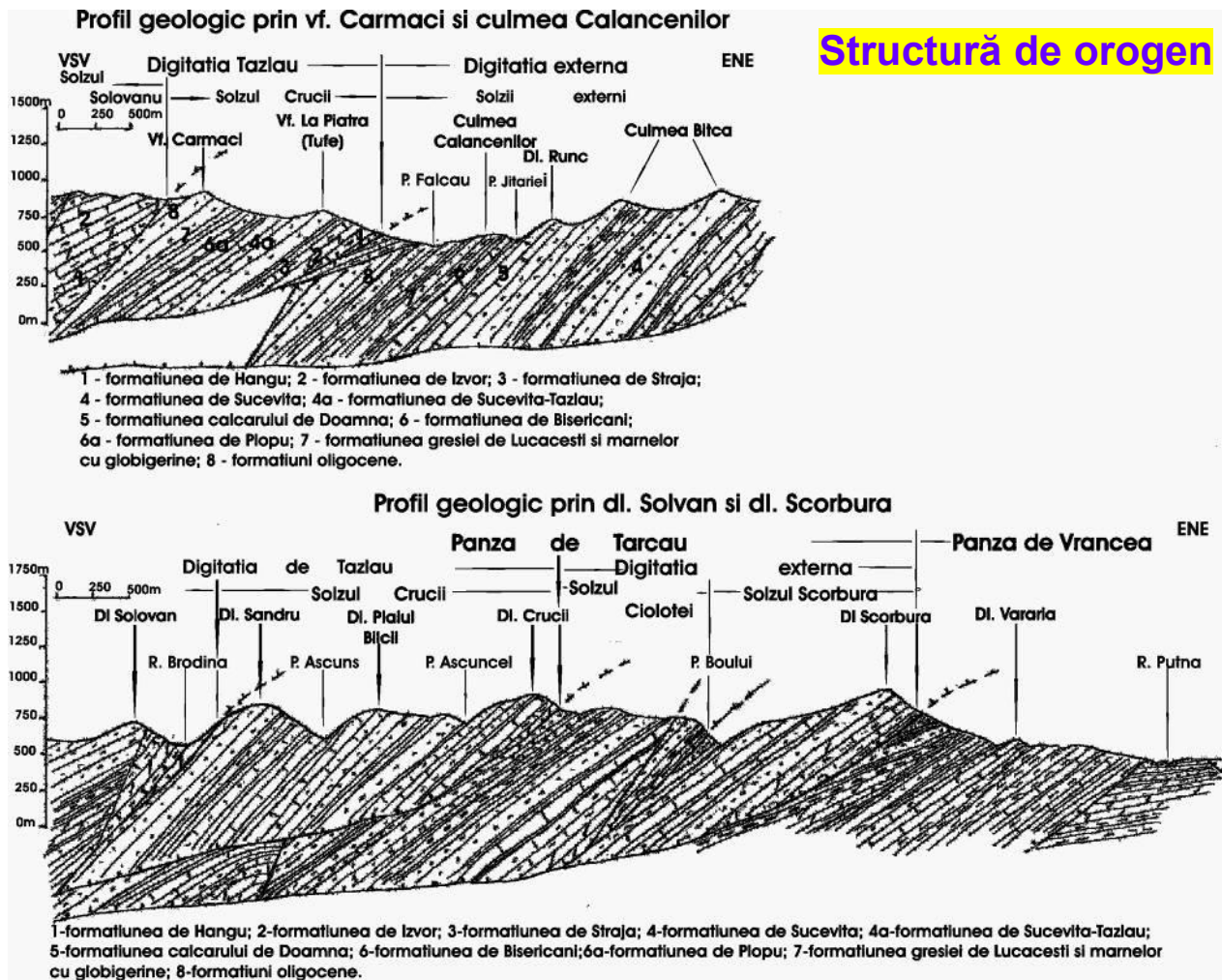


Platformele - În funcție de gradul de acoperire al fundamentului de către cuvertură se disting: platforme, masive și scuturi.

(1) **Structogeneza fundamentului (în fazele tectogenetice)**: în intervalul de instabilitate tectonică se formează orogenele;

(2) **Morfogeneza**: odată cu cratonizarea orogenului, morfostructura evoluează într-un domeniu de stabilitate tectonică și se produce peneplenizarea acesteia;

(3) **Acumularea cuverturii sedimentare**: se produce în faza de stabilitate tectonică relativă a regiunii - fazele sedimentogenetice alternează cu cele morfogenetice: se produce inundarea succesivă a peneplenei, întreruptă de momente morfogenetice care separă cicluri de sedimentare. În acestea se formează cuvertura sedimentară a platformelor. În coloanele litostratigrafice limitele ciclurilor de sedimentare sunt marcate de suprafețele de discordanță (paleoreliefuri/discordanțe etc.).



FORMAREA CUVERTURILOR SEDIMENTARE ALE PLATFORMELOR

Cuverturile sedimentare se formează în bazinele de sedimentare care se instalează pe fundamentele platformelor, după cratonizarea acestora (trecerea de la un regim de instabilitate, la un regim de stabilitate geotectonică). Instalarea bazinelor este controlată în principal de factorii geotectonici (subsidențe) și paleoclimatici (determină fluctuații ale nivelului eustatic). În jocul transgresiunilor/regresiunilor marine se formează în cicluri succesive cuverturi sedimentare, pe care în ciclurile morfogenetice sunt sculptate paleoreliefuri.

Caracteristici sintetice ale structurilor de orogen și platformelor

STRUCTURILE DE OROGEN	STRUCTURILE DE PLATFORMĂ
Sunt alcătuite din două etaje structurale: structurile pretectonice și structurile postectonice. Acestea sunt separate de suprafețe de discordanță (paleoreliefuri), care iau naștere după faza tectogenetică principală, în care se edifică eșafodajul morfo-tecto-structural major al orogenului. 1. STRUCTURILE PRETECTONICE – sunt alcătuite din depozitele soclului și ale cuverturilor sedimentare intens teconizate în fazele tectogenetice principale, în raport cu care se stabilesc "momentele geocronologice" ale formării subunităților morfostructurale ale orogenului. Vârsta substratului tectonizat este întotdeauna mai veche decât vârsta fazei tectogenetice care afectează substratul. GEOMETRIC – depozitele mai tinere ale soclului și cuverturilor sedimentare se pot găsi în orice poziție geometrică în eșafodajul tectonic, ca urmare a încălecărilor/șariajelor produse în fazele paroxismale succesive. 2. STRUCTURILE POSTECTONICE – sunt alcătuite din depozitele cuverturilor sedimentare formate ulterior desfășurării tectogenezei majore, netectonizate sau slab teconizate, în fazele tectogenetice postparoxismale. ➔ GEOMETRIC – depozitele posttectonice acoperă discordant structurile pretectonice și se găsesc la partea superioară a eșafodajului structural.	SUNT ALCĂTUITE DIN DOUĂ ETAJE STRUCTURALE: 1. SOCLU – vechea catenă orogenică peneplenizată; 2. CUVERTURA SEDIMENTARĂ – formată în mai multe secvențe (cicluri) de sedimentară marină separate de discordanțe majore (paleoreliefuri). Are o structură în strate orizontale, slab deformată sau monoclinală cu înclinări reduse. RAPORTURILE GEOMETRICE – cuvertura sedimentară este mai tânără decât soclul și se găsește întotdeauna la partea superioară a eșafodajului structural. VÂRSTA: se ia în considerare vârsta orogenezei care edifică soclul.

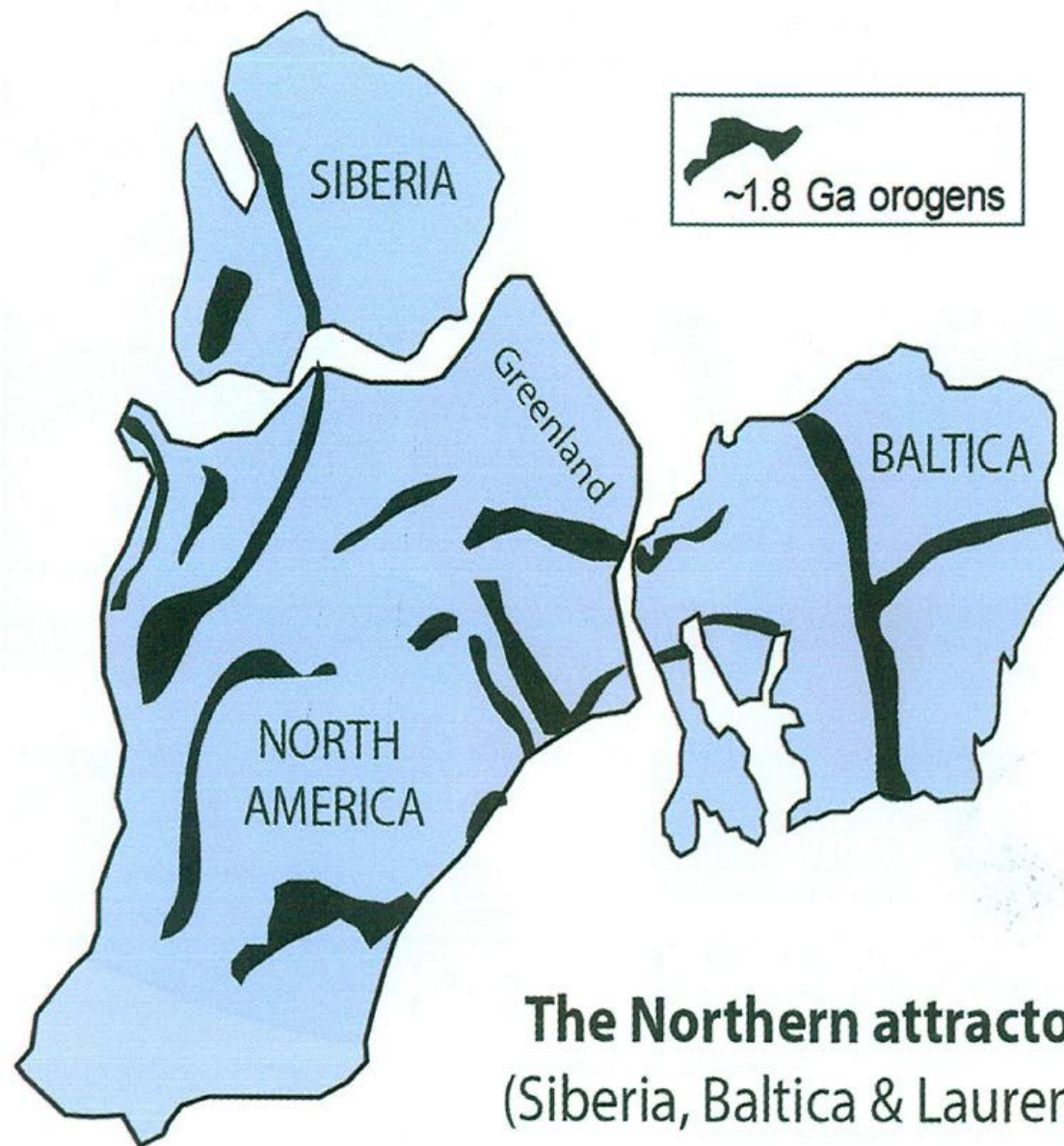
EVOLUȚIA PALEOGEOGRAFICĂ A DOMENIULUI DE PLATFORMĂ

Morfostructurile care alcătuiesc vorladul carpatic aparțin platformelor prealpine, cu excepția terenurilor cuprinse între faliile Adjud – Oancea – Sfântul Gheorghe (ASGh) și Peceneaga – Camena (PC) care intră în alcătuirea **Platformei alpine Covurlui** (PAC) (cu soclul alcătuit din pânzele de Măcin și Niculițel ale Orogenului alpin Nord-Dobrogean – OND și cuvertura badenian-romaniană scitică). Terenurile platformice care aflorează în vorlandul est-carpatic până la Nistru, aparțin sistemului de platforme al Europei Orientale și scitice, a căror evoluție paleogeografică este legată de **cratonul baltic** și **terenurile peribaltice** (lineamentul structural *Tornquist-Teysseire*). Spre deosebire de acestea, evoluția prealpină a **blocului moesic** este gondwaniană (provine cel mai probabil din terenuri peri-gondwaniene) (Torsvik și Cocks, 2017).

Cratonul Baltica a evoluat în Precambrian-Paleozoic integrat, succesiv, în nucleeele megastructurilor continentale Nuna (cca. 1,8 Ga), Rodinia (725-700 Ma), Panotia, (cca. 545 Ma), Laurussia (cca. 420 Ma), Pangea (310-250 Ma) și Laurasia (post-Triasic, ulterior ”consumării” Paleotethysului și deschiderii Atlanticului central). După ”spargerea” Panotiei, Baltica a evoluat ca un continent separat de celelalte blocuri continentale, de bazine marin-oceanice (Iapetus, Ran, Rheic, Ægir, Paleotethys), până în momentul agregării continentelor **LAURUSSIA** (în Silurianul târziu) și ulterior **LAURASIA**, care împreună cu *Gondwana* au format la sfârșitul Paleozoicului megastructura continentală **PANGEA**.

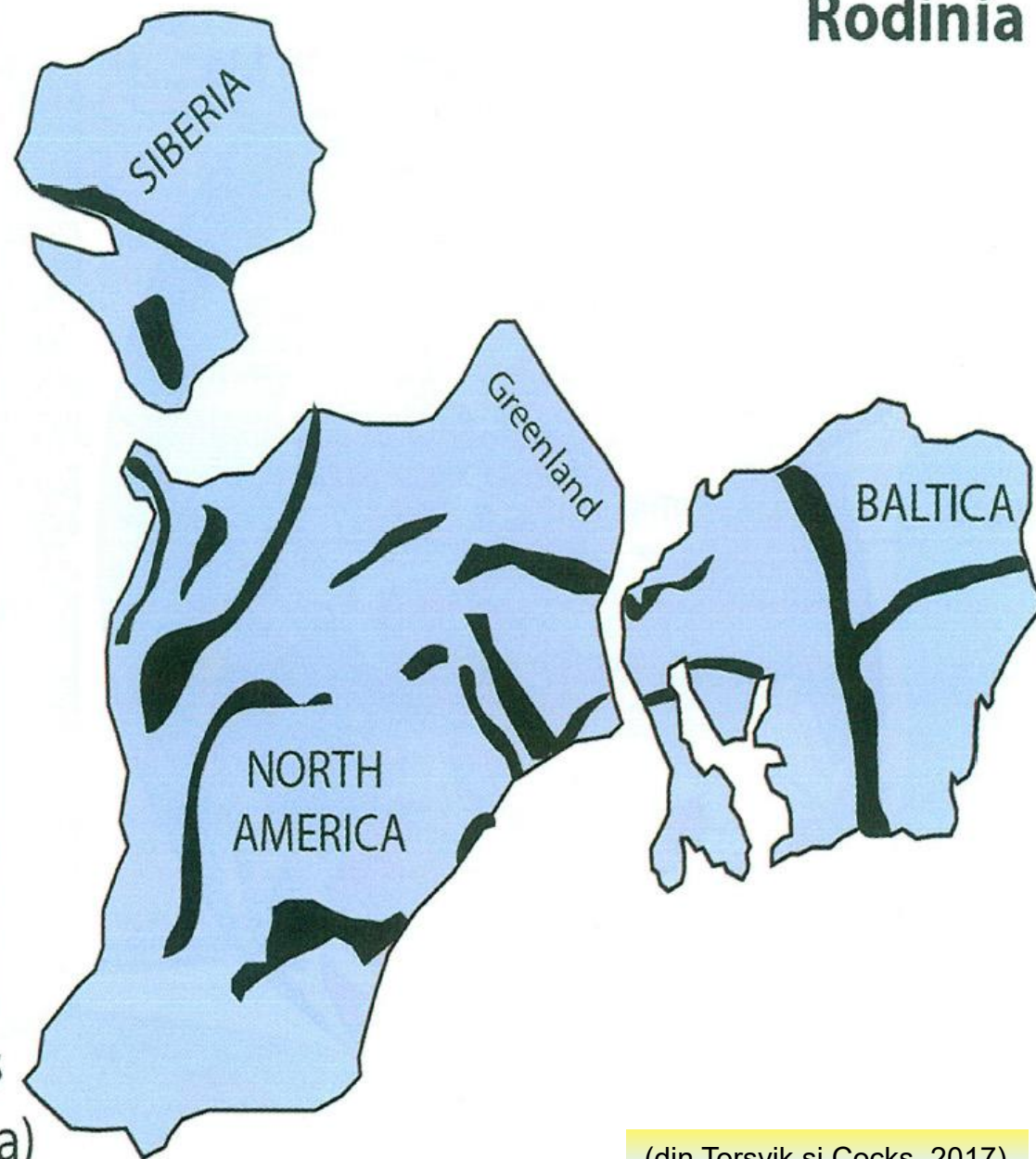
Cratonul Baltica era separat la începutul Paleozoicului prin bazinele marin-oceanice *Iapetus/Ran/Rheic/Ægir* de terenurile cratonice *laurențiene/gondwaniene/siberiene*. Fundamentul bazinului marin care separa Baltica de Gondwana, era reprezentat de o scoarță de vârstă precambriană - paleozoic inferioară. Pe acest fundament, începând din Cambrian-Ordovician, s-a instalat Marea Tornquist. Fundamentul și sedimentele acumulate în bazinul paleozoic au fost tectonizat și adăugate cratonului baltic în *orogenezele baikaliană/caledonică*. Cel mai probabil, acest orogen baikalian/caledonian reprezintă **fundamentul Platformei scitice**.

Nuna

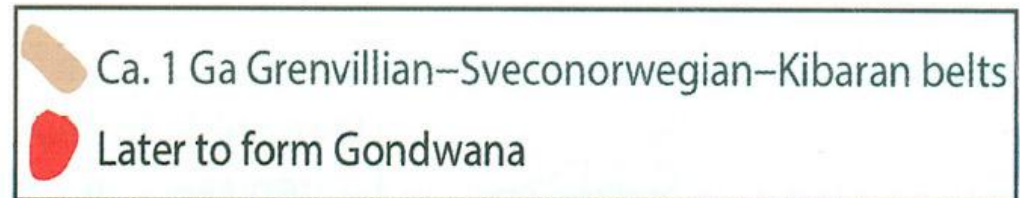
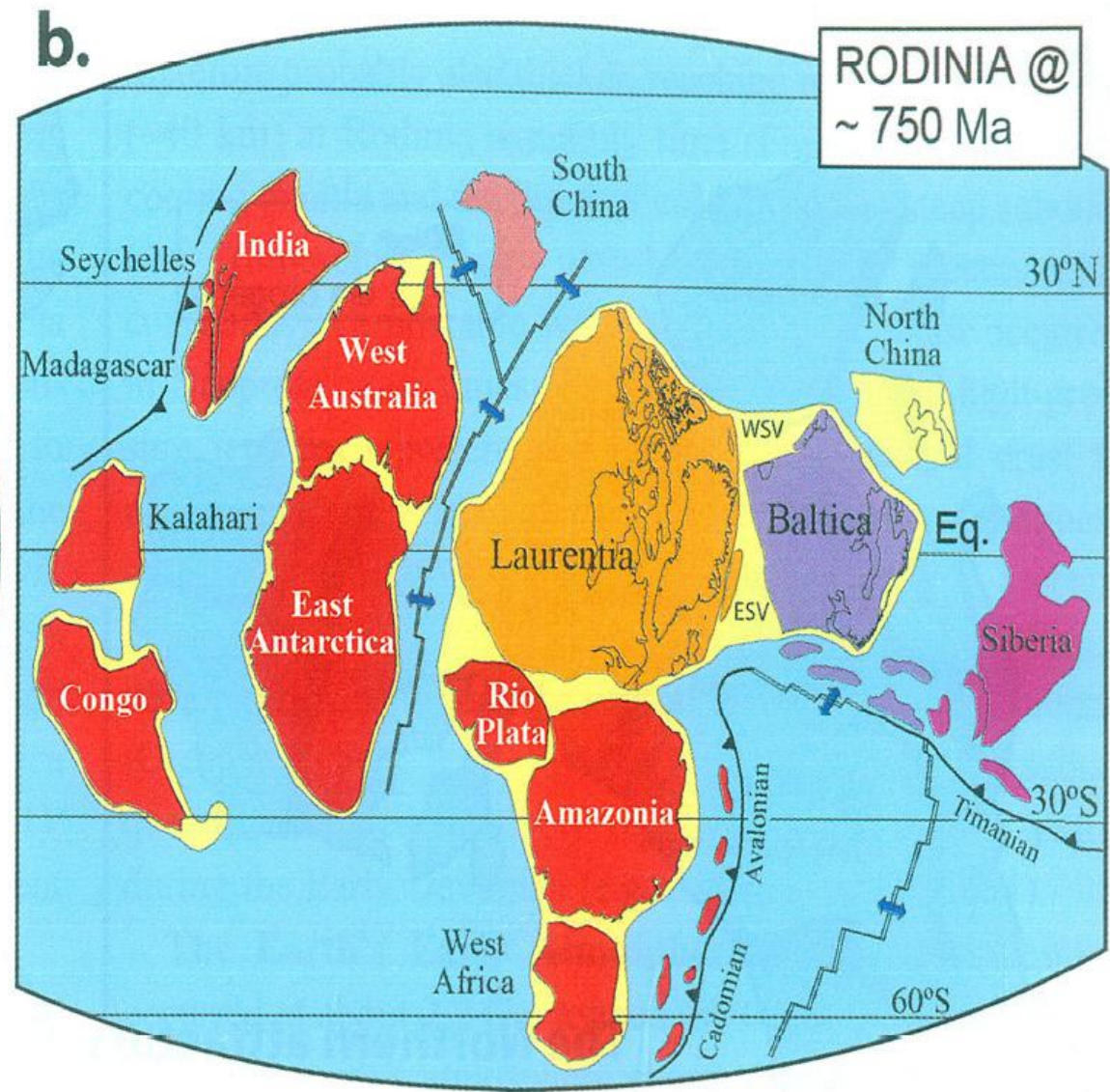
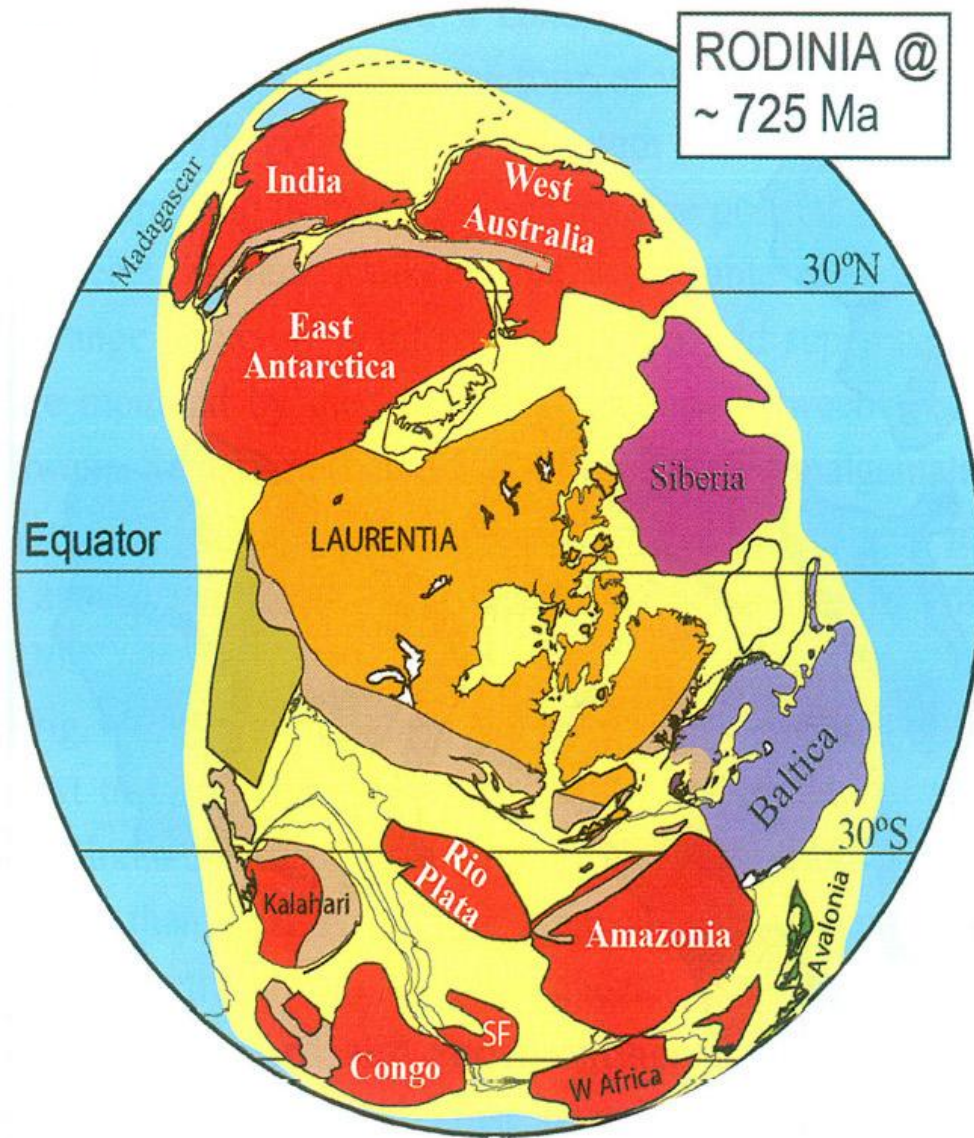


The Northern attractors
(Siberia, Baltica & Laurentia)

Rodinia

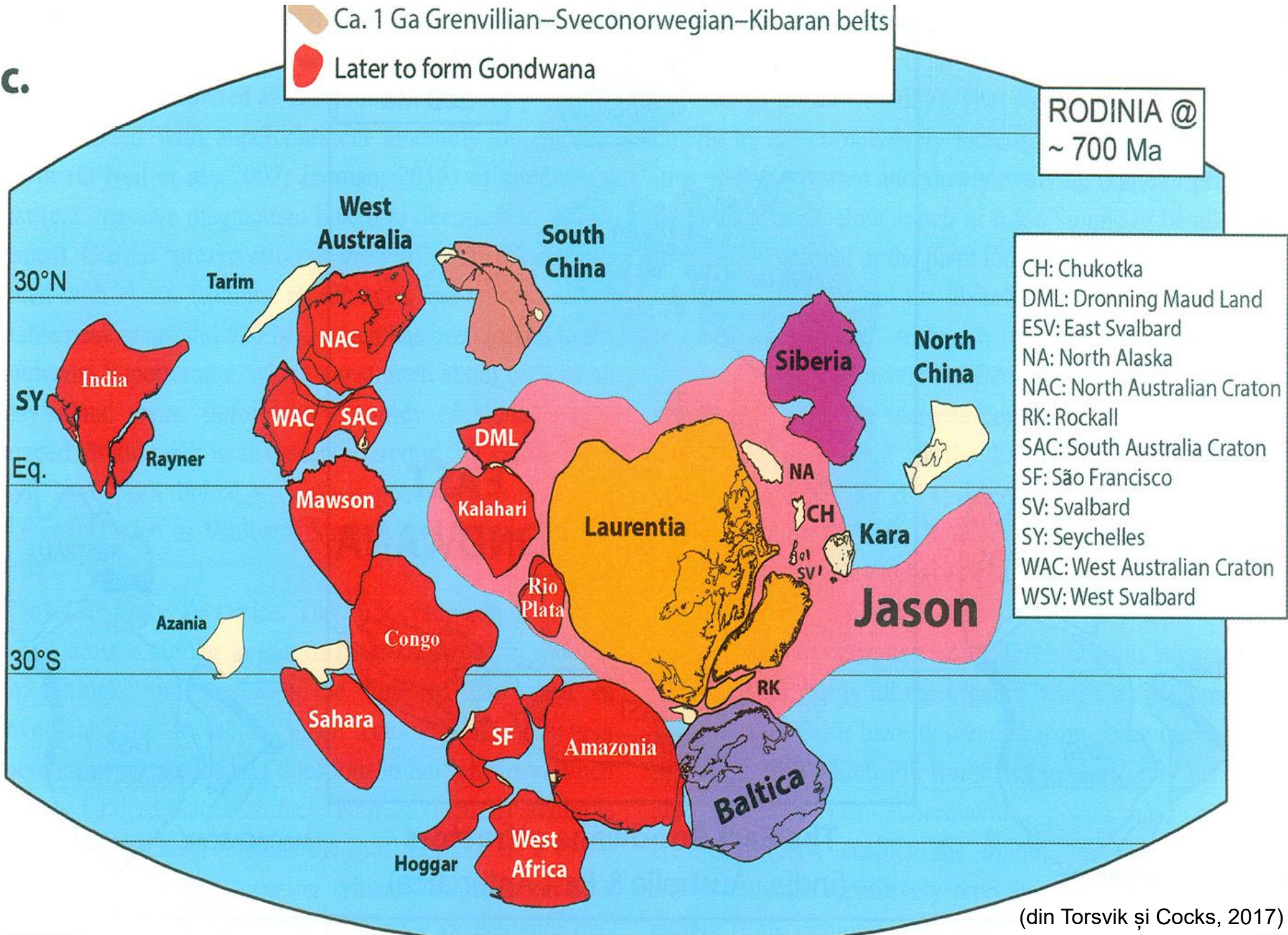


(din Torsvik și Cocks, 2017)



(din Torsvik și Cocks, 2017)

C.

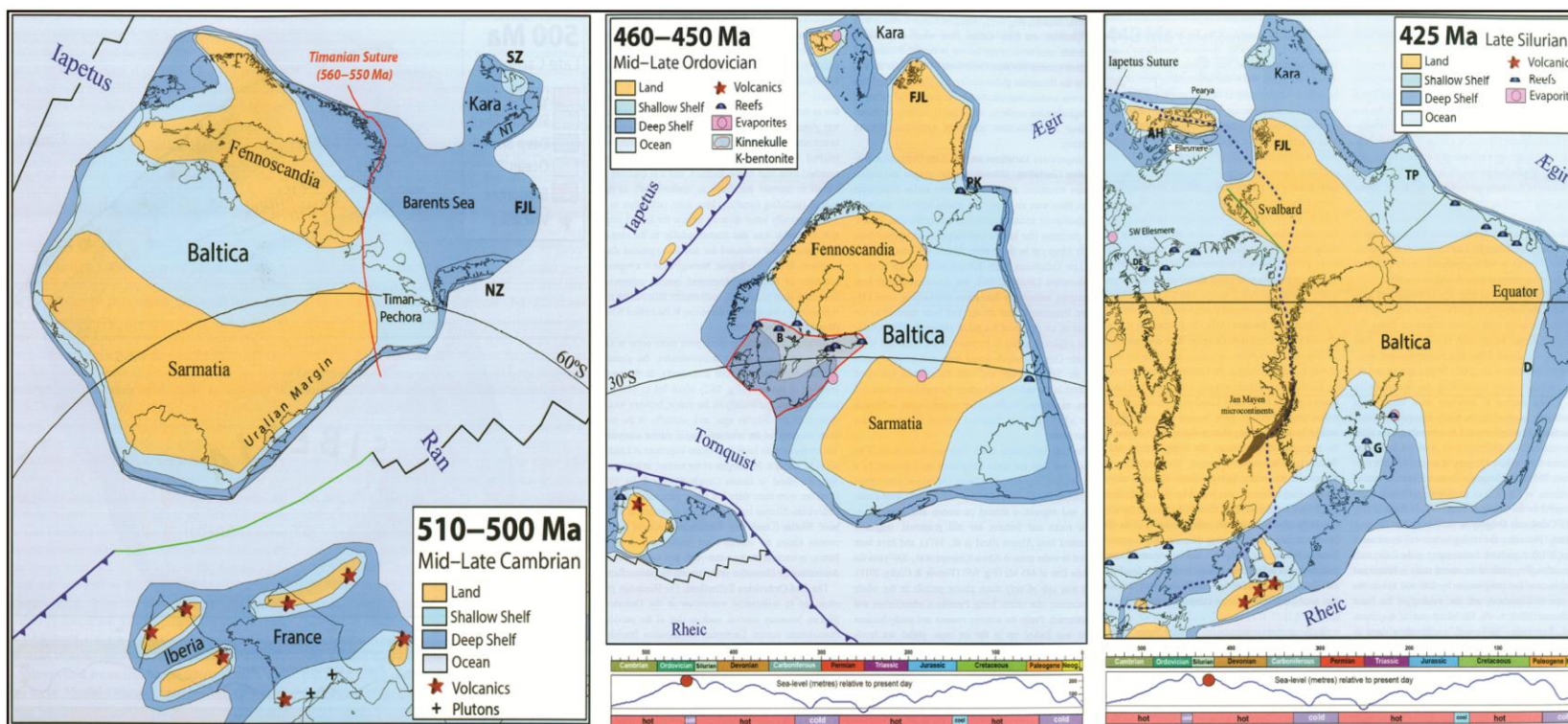


(din Torsvik și Cocks, 2017)

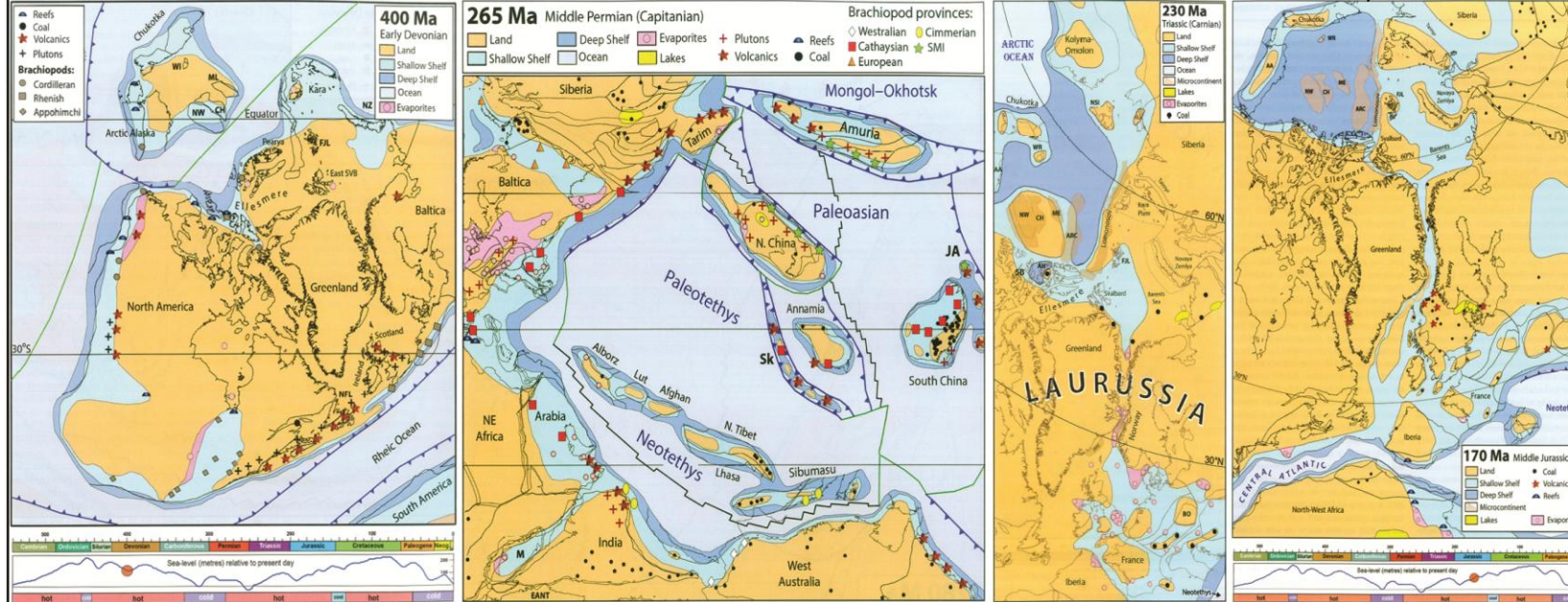
PANNOTIA ≈ 545 Ma

Reasamblarea blocurilor
continentelor după
fragmentarea Rodinei (≈ 725
Ma)



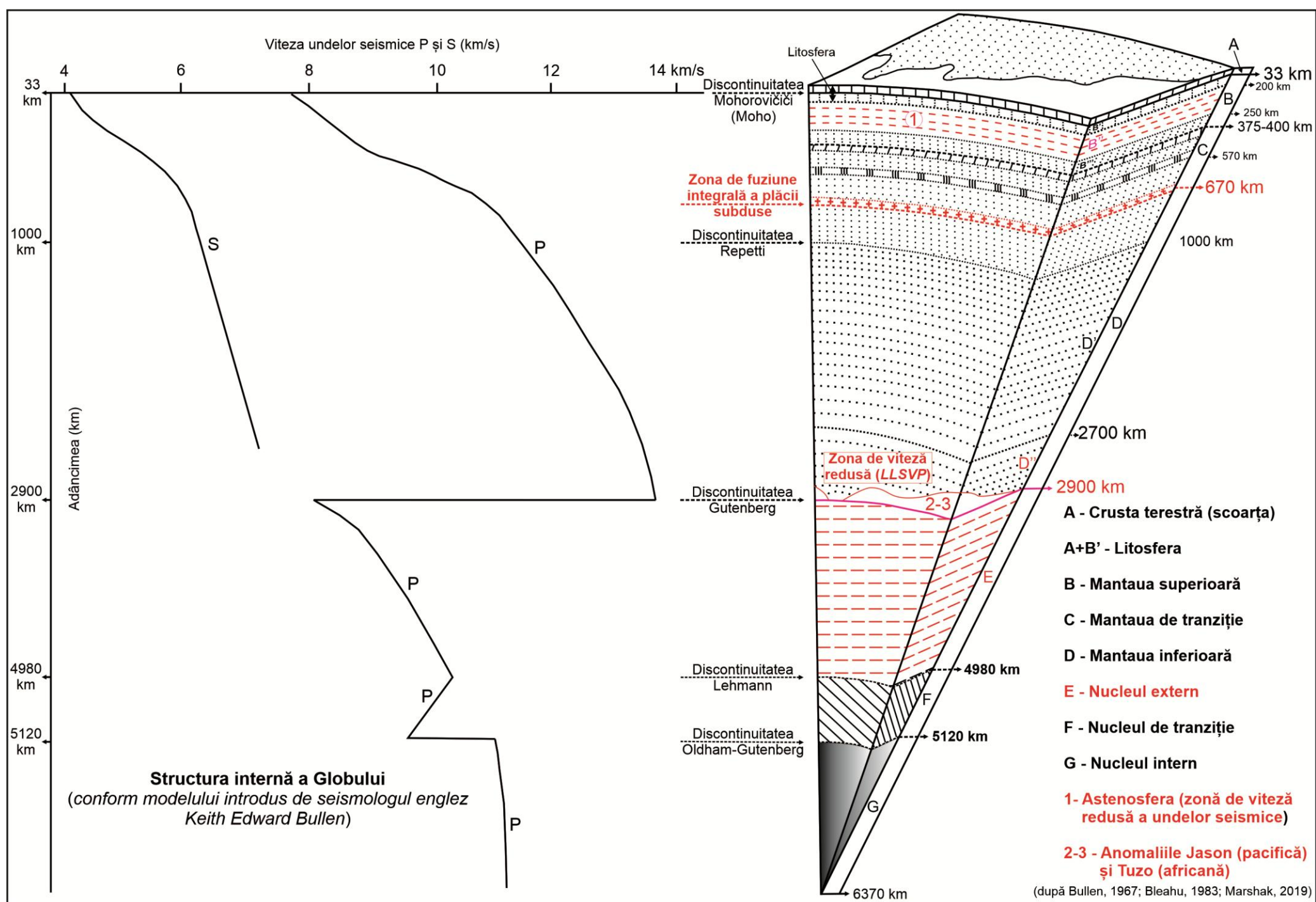


(din Torsvik și Cocks, 2017)



CE TRATĂM NOI ÎN CURSUL DE
GEOLOGIA ROMÂNIEI?

STRUCTURA INTERNĂ A PĂMÂNTULUI

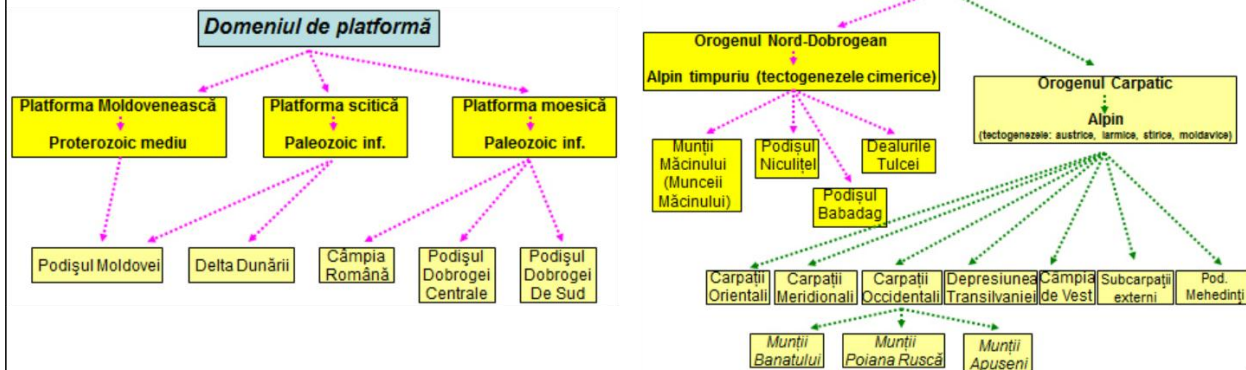


**UNITĂȚILE
MORFOSTRUCTURALE MAJORE
ALE EUROPEI ȘI ROMÂNIEI**

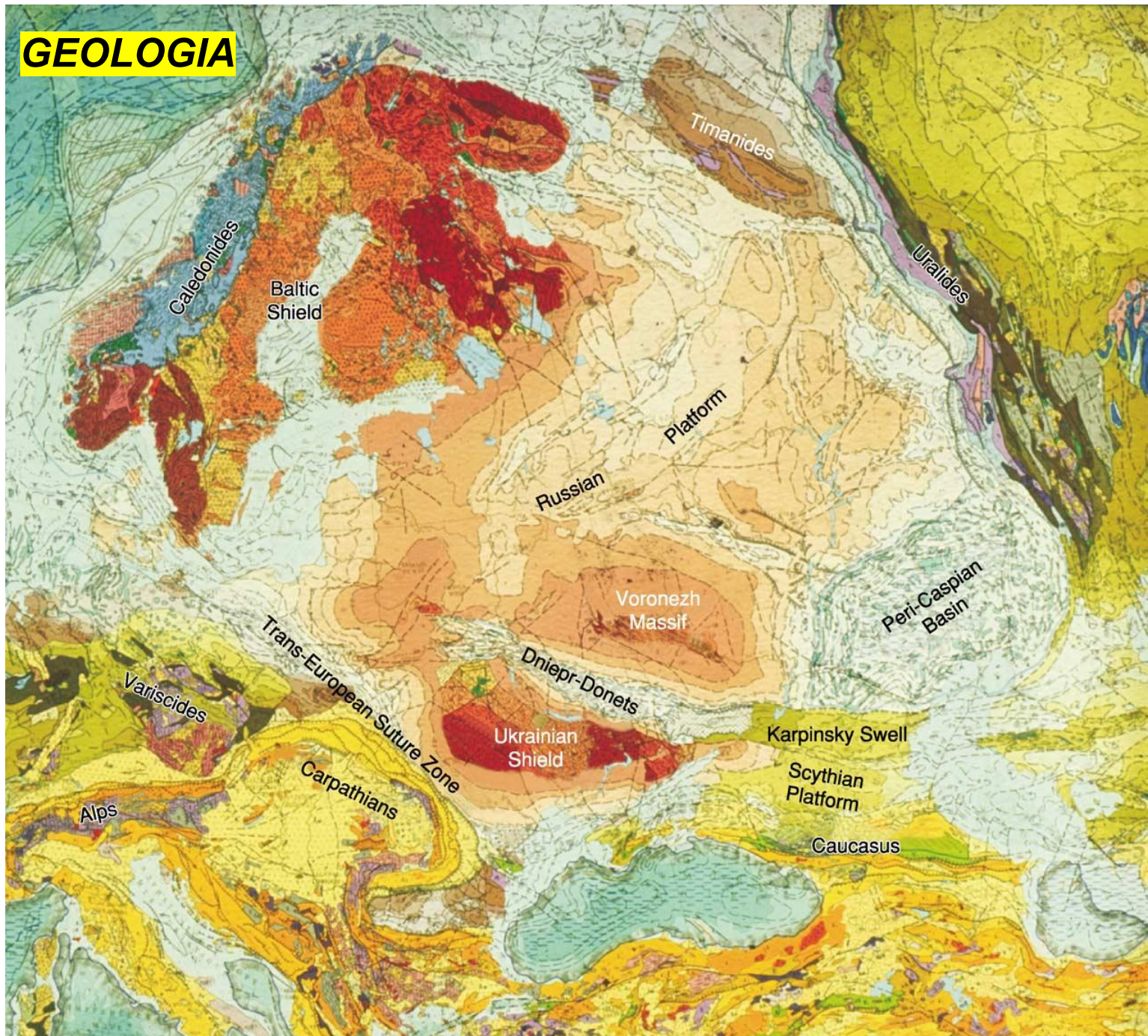
The map illustrates the geological structure of Romania, highlighting the Carpathian Orogeny and the surrounding tectonic platforms. Key features include the Carpathian Mountains (OROGENUL CARPATIC), the Transylvanian Depression (DEPRESIUNEA TRANSILVANIEI), the Pannonic Depression (DEPRESIUNEA PANONICĂ), and the Scythian Platform (PLATFORMA SCITICĂ). The Danube River (Dunărea) and its delta are prominent, along with the Black Sea (MAREA NEAGRĂ). Numbered points 1 through 6 are marked along the Danube and its tributaries, indicating specific locations of interest.

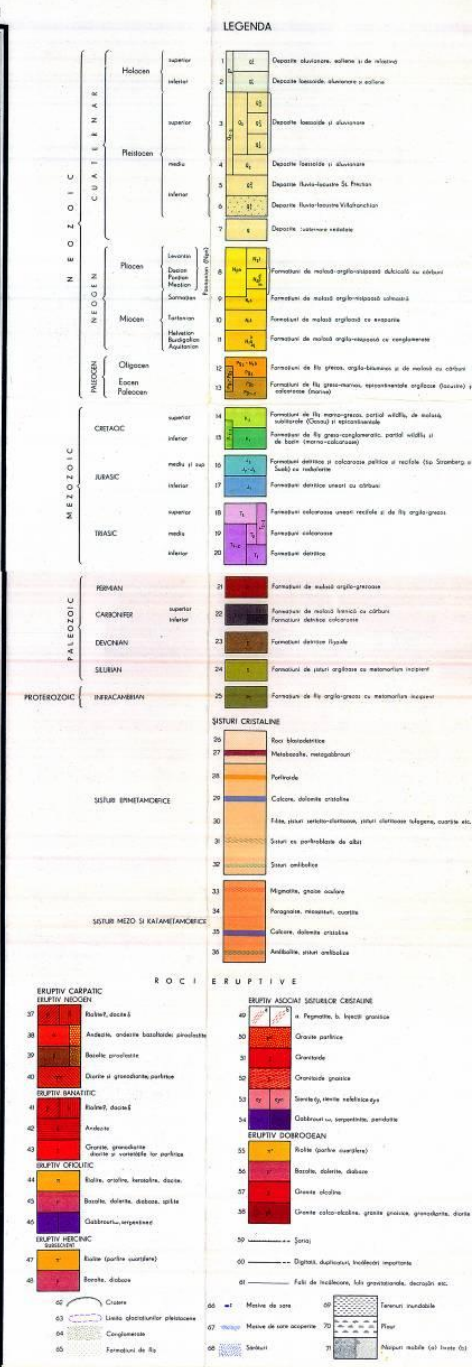
1 - FALIA PERICARPATICĂ, 2 - FALIA FĂLCIU-PLOPANA, 3 - FALIA SF. GHEORGHE - OANCEA - ADJUD, 4 - FALIA PECENEAGA-CAMENA,

Domeniul de orogen



HARTA MORFOSTRUCTURALĂ A EUROPEI





MORFOSTRUCTURILE MAJORE ALE TERITORIULUI ROMÂNIEI

I. MORFOSTRUCTURILE DE PLATFORMĂ

1. PLATFORMA MOLDOVENEASCĂ

2. PLATFORMA SCITICĂ

2.1. SECTORUL BÂRLAD

2.2. SECTORUL DELTEI DUNĂRII

3. PLATFORMA MOESICĂ

3.1. COMPARTIMENTUL VALAH

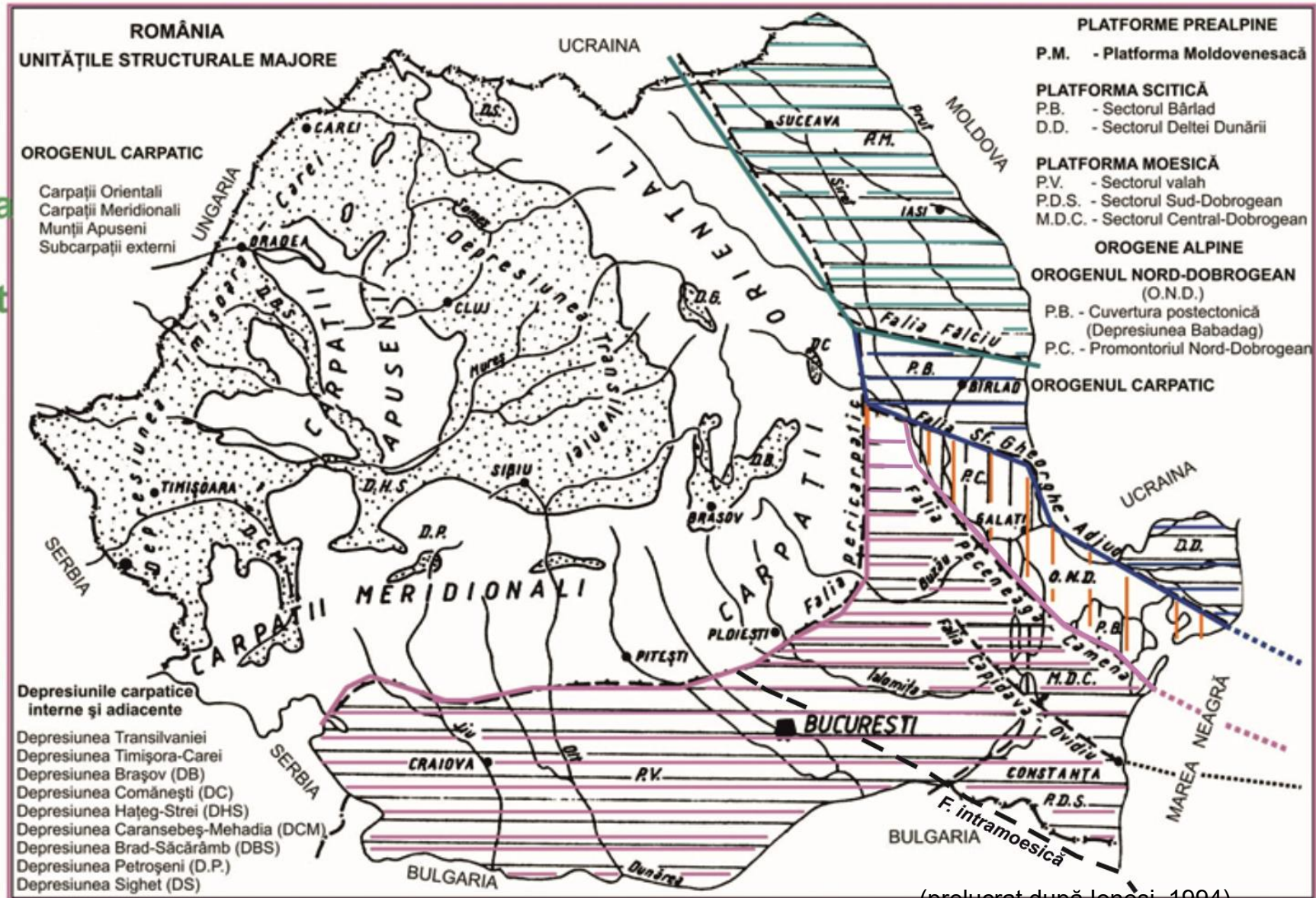
3.2. COMPARTIMENTUL SUD-DOBROGEAN

3.3. COMPARTIMENTUL CENTRAL-DOBROGEAN

MORFOSTRUCTURILE TERITORIULUI ROMÂNIEI

F. PERICARPATICA

Vicov
Solca
P M
Paltinoasa
Tg. Neamt
Buhusi
P B
V-Adjud
P C
E-Buzau
S-Ploiesti
P V
Gaiesti
Bibesti
Drobeta-Turnu Severin



(prelucrat după Ionesi, 1994)

II. MORFOSTRUCTURILE DE OROGEN

II.1. OROGENUL NORD-DOBROGEAN

1. PÂNZA DE MĂCIN

2. PÂNZA DE NICULIȚEL

3. PÂNZA DE TULCEA

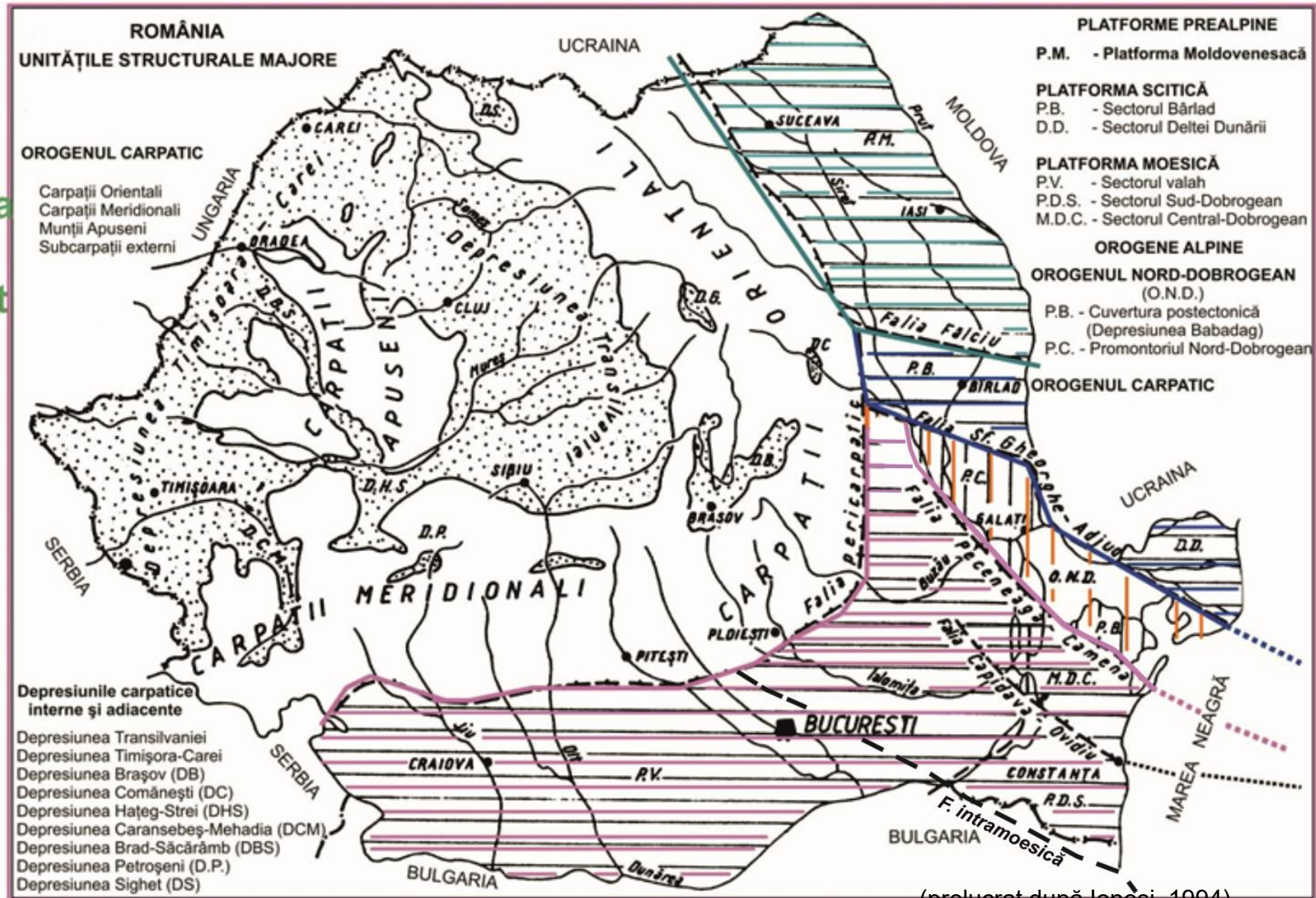
**4. BAZINUL BABADAG (CUVERTURA
POSTECTONICĂ)**

5. PROMONTORIUL NORD-DOBROGEAN

MORFOSTRUCTURILE TERITORIULUI ROMÂNIEI

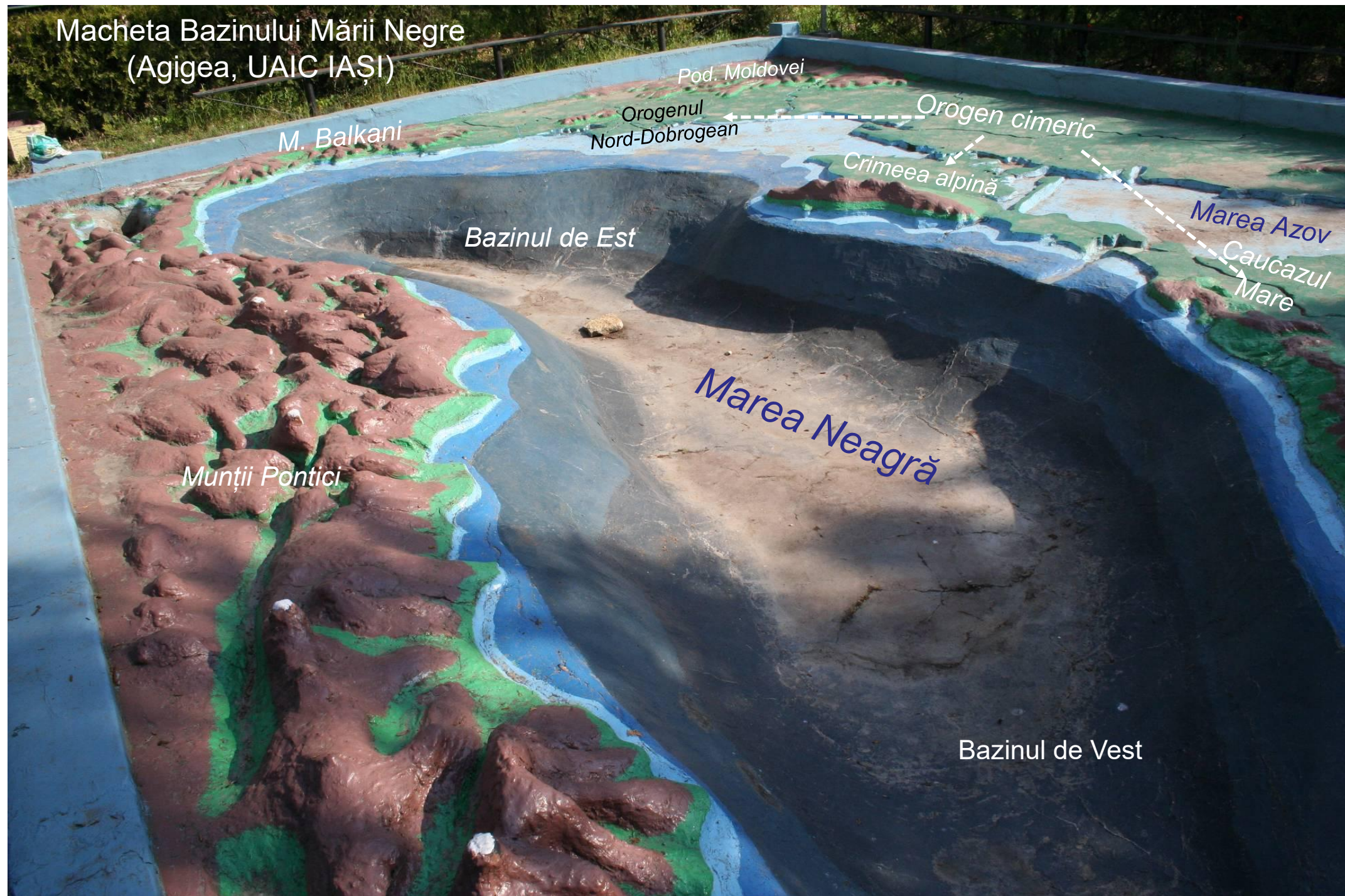
F. PERICARPATICA

Vicov
Solca
P M
Paltinoasa
Tg. Neamt
Buhusi
P B
V-Adjud
P C
E-Buzau
S-Ploiesti
P V
Gaiesti
Bibesti
Drobeta-Turnu Severin



(prelucrat după Ionesi, 1994)

Macheta Bazinului Mării Negre
(Agigea, UAIC IAȘI)



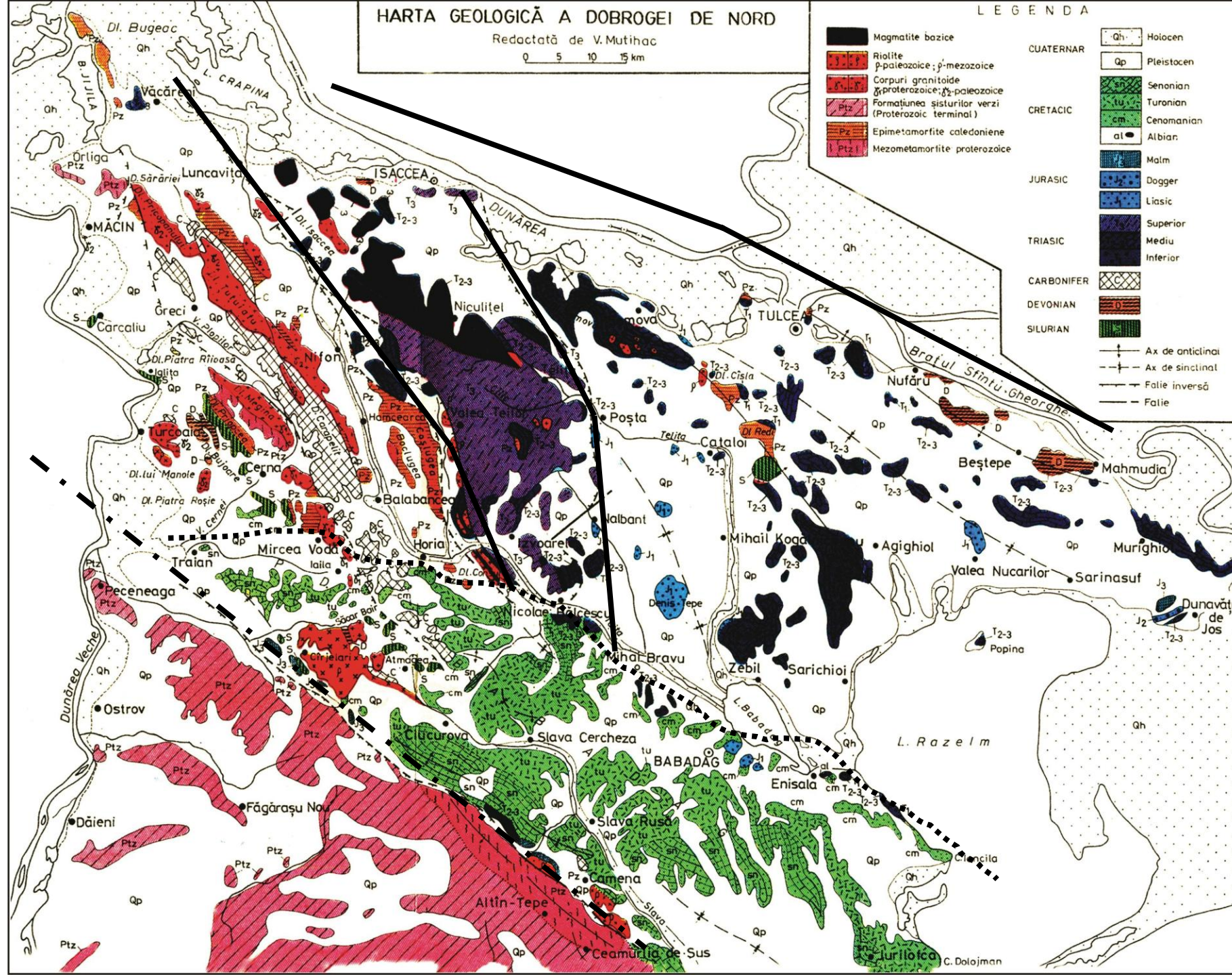
HARTA GEOLOGICĂ A DOBROGEI DE NORD

Redactată de V. Mutihac

0 5 10 15 km

LEGENDA

	Magmatite bazice		Qh	Holocen
	Rialite		Qp	Pleistocen
	Corpuri granitoide		sn	Senonian
	Formațiunea sisturilor verzi (Proterozoic terminal)		tu	Turonian
	Epimetamorfite caledoniene		cm	Cenomanian
	Mezometamorfite proterozoice		al	Albian
			Malm	
			Dogger	
			Liasic	
			Superior	
			Mediu	
			Inferior	
			C	CARBONIFER
			D	DEVONIAN
			S	SILURIAN
				Ax de anticlinal
				Ax de sincinal
				Falie inversă
				Falie



II.2. OROGENUL CARPATIC

1. OROGENUL CARPAȚILOR ORIENTALI

1.1. DOMENIUL CRISTALINO-MESOZOIC

1.2. DOMENIUL FLIȘULUI

1.3. DOMENIUL DE MOLASĂ

1.4. VULCANITELE NEOGENE

1.5. DEPRESIUNILE INTERNE

2. OROGENUL CARPAȚILOR MERIDIONALI

2.1. DOMENIUL CRISTALINO-MESOZOIC

2.2. DOMENIUL FLIȘULUI

2.3. DOMENIUL DE MOLASĂ

2.4. DEPRESIUNILE INTERNE

3. OROGENUL MUNȚILOR APUSENI

3.1. APUSENII SIALICI (NORDICI)

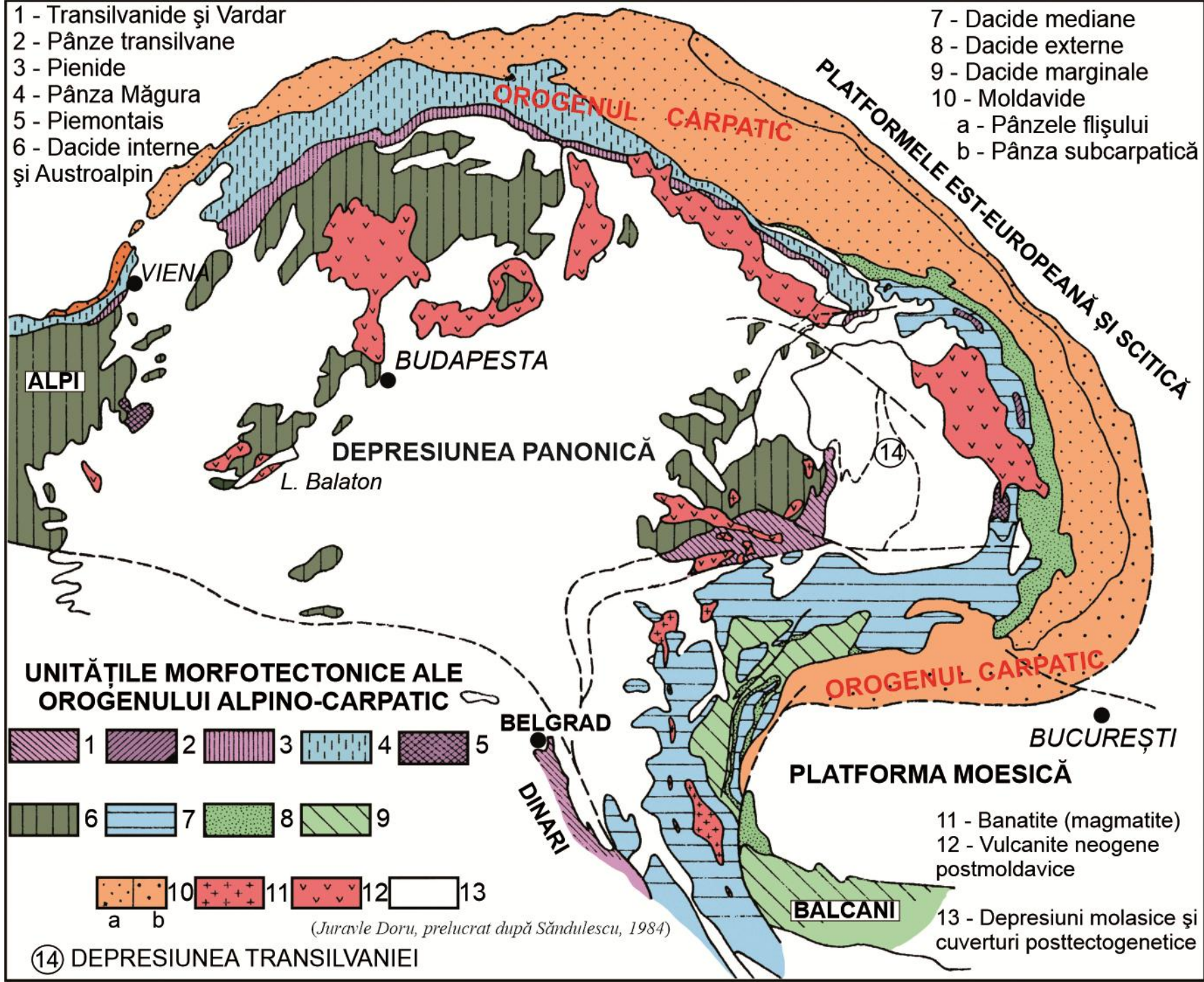
3.2. APUSENII SIMATICI (SUDICI)

3.3. DEPRESIUNILE INTERNE

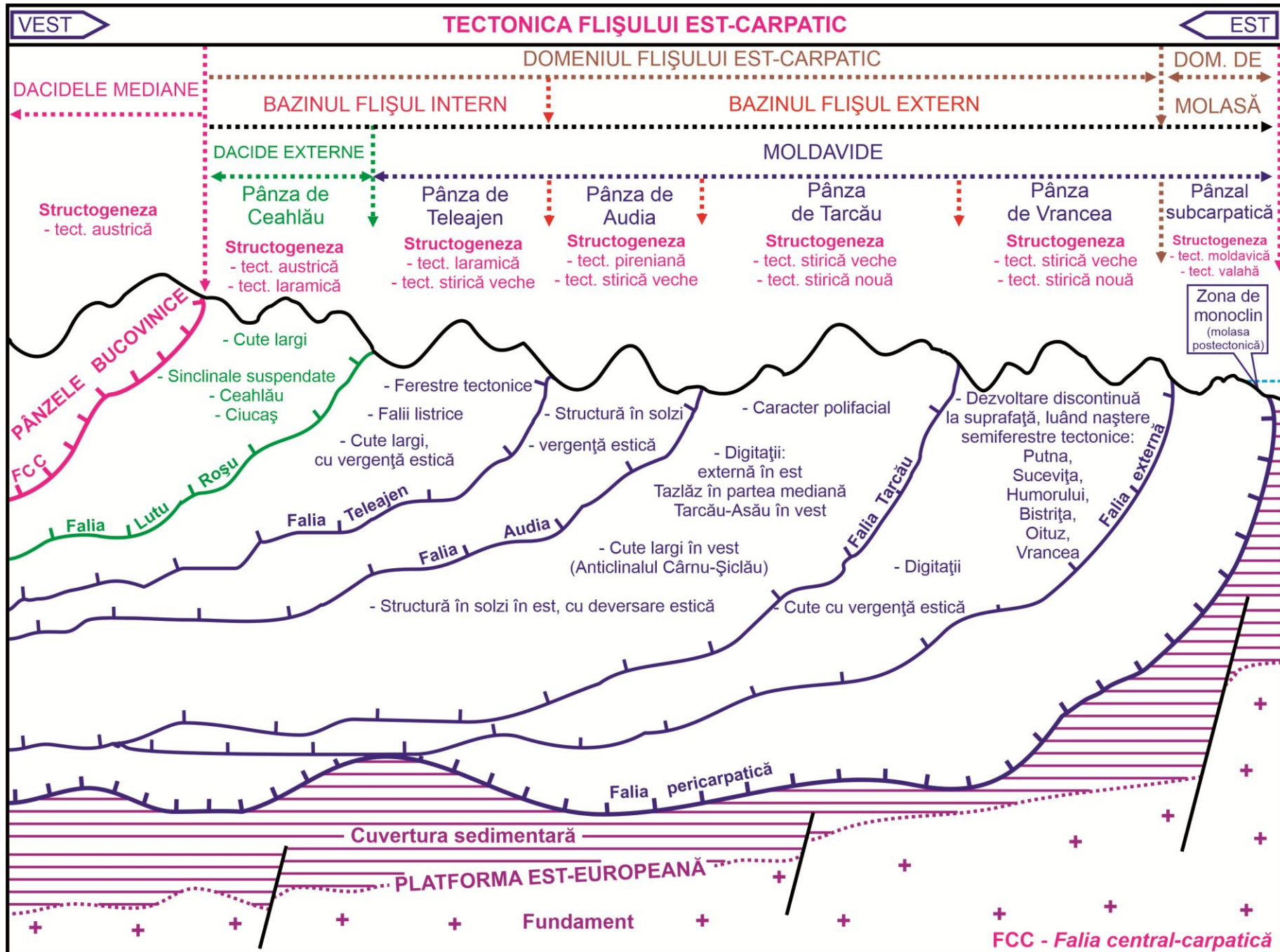
4. DEPRESIUNILE MOLASICE INTRACARPATICE

4.1. DEPRESIUNEA TRANSILVANIEI

4.2. DEPRESIUNEA CAREI-TIMIȘOARA



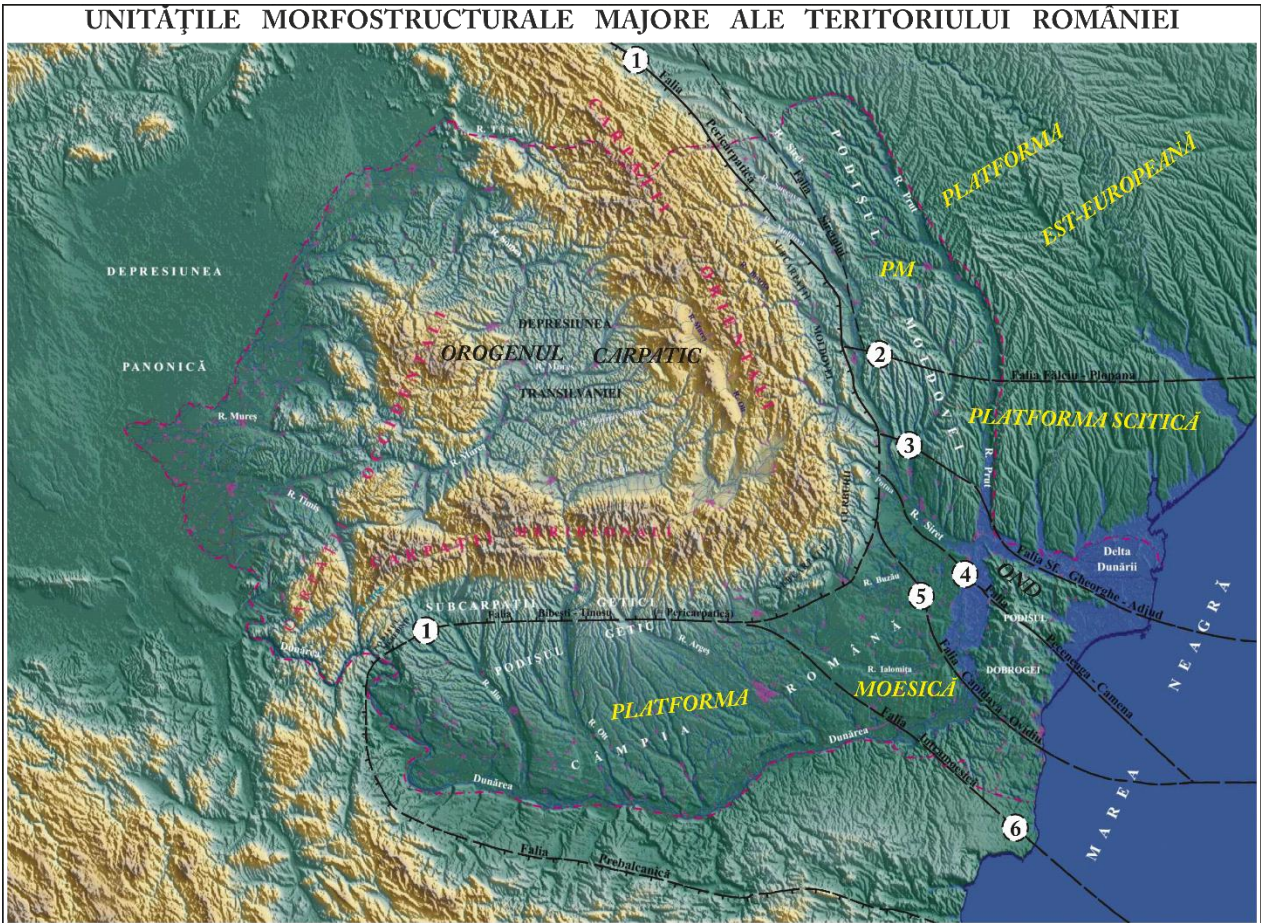
TECTONICA PLICATIVĂ ȘI DISJUNCTIVĂ (RUPTURALĂ)



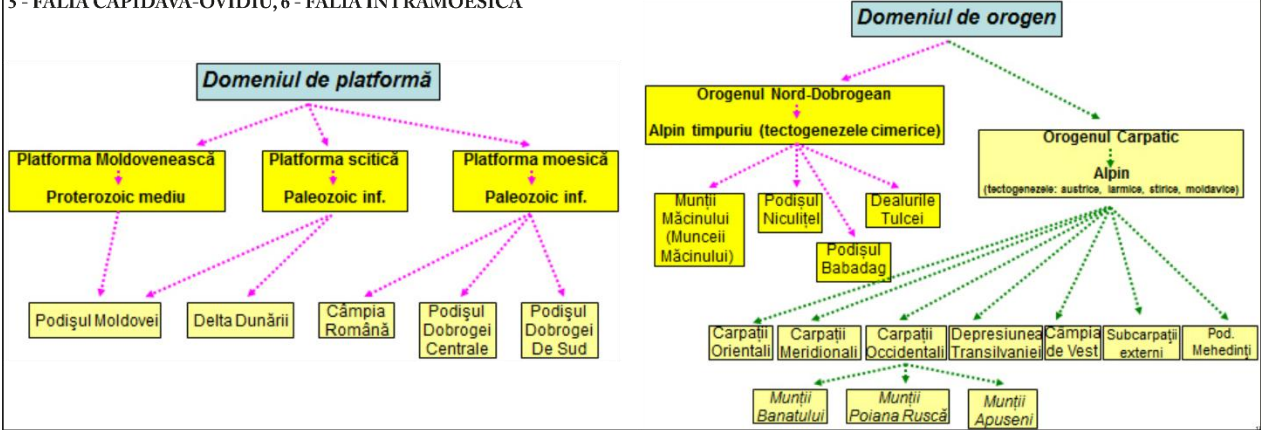
III. UNITĂȚILE MORFOSTRUCTURALE MAJORE ALE TERITORIULUI ROMÂNIEI

***CORESPONDENȚE FIZICO-GEOGRAFICE ÎN
DOMENIILE DE PLATFORMĂ ȘI DE OROGEN***

CORESPONDENȚE FIZICO-GEOGRAFICE ÎN
DOMENIILE DE PLATFORMĂ ȘI DE OROGEN



PM - PLATFORMA MOLDOVENEASCĂ, OND - OROGENUL NORD-DOBROGEAN;
1 - FALIA PERICARPATICĂ, 2 - FALIA FĂLCIU-PLOPANA, 3 - FALIA SF. GHEORGHE - OANCEA - ADJUD, 4 - FALIA PECENEAGA-CAMENA,
5 - FALIA CAPIDAVA-OVIDIU, 6 - FALIA INTRAMOESICĂ



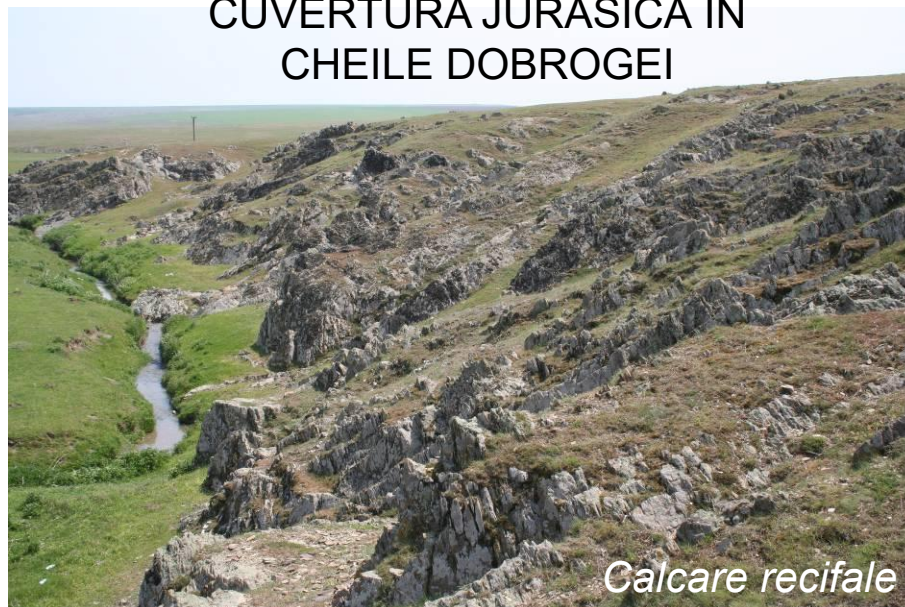
STRUCTURI DE OROGEN ȘI DE PLATFORMĂ ÎN AFLORIMENTE PE TERITORIUL ROMÂNIEI

STRUCTURILE DE OROGEN	STRUCTURILE DE PLATFORMĂ
Sunt alcătuite din două etaje structurale: structurile preectonice și structurile postectonice. Acestea sunt separate de suprafețe de discordanță (paleoreliefuri), care iau naștere după faza tectogenetică principală, în care se edifică eșafodajul morfo-tecto-structural major al orogenului. 1. STRUCTURILE PRETECTONICE – sunt alcătuite din depozitele soclului și ale cuverturilor sedimentare intens teconizate în fazele tectogenetice principale, în raport cu care se stabilesc "momentele geocronologice" ale formării subunităților morfostructurale ale orogenului. Vârsta substratului tectonizat este întotdeauna mai veche decât vârsta fazei tectogentice care afectează substratul. GEOMETRIC – depozitele mai tinere ale soclului și cuverturilor sedimentare se pot găsi în orice poziție geometrică în eșafodajul tectonic, ca urmare a încălecărilor/șariajelor produse în fazele paroxismale succesive. 2. STRUCTURILE POSTECTONICE – sunt alcătuite din depozitele cuverturilor sedimentare formate ulterior desfășurării tectogenezei majore, netectonizate sau slab teconizate, în fazele tectogenetice postparoxismale. GEOMETRIC – depozitele posttectonice acoperă discordant structurile preectonice și se găsesc la partea superioară a eșafodajului structural.	SUNT ALCĂTUITE DIN DOUĂ ETAJE STRUCTURALE: 1. SOCLU – vechea catenă orogenică peneplenizată; 2. CUVERTURA SEDIMENTARĂ – formată în mai multe secvențe (cicluri) de sedimentară marină separate de discordanțe majore (paleoreliefuri). Are o structură în strate orizontale, slab deformată sau monoclinală cu înclinări reduse. RAPORTURILE GEOMETRICE – cuvertura sedimentară este mai tânără decât soclul și se găsește întotdeauna la partea superioară a eșafodajului structural. VÂRSTA: se ia în considerare vârsta orogenezei care edifică soclul.

MASIVUL DOBROGEI CENTRALE



CUVERTURA JURASICĂ ÎN CHEILE DOBROGEI



OBCINA MARE (CARPAȚII ORIENTALI)



***STRUCTURI DE OROGEN ȘI DE PLATFORMĂ
ÎN AFLORIMENTE PE TERITORIUL ROMÂNIEI***

PLATFORMA MOESICĂ
(COMPARTIMENTUL SUD-DOBROGEAN)



*Depozite calcaroase sarmațiene
și depozite pleistocene în
faleza de la Vama Veche*



*Depozite grezo-calcaroase din
cuvertura Platformei Moldovenești
în malul Nistrului, la Rîbnița*

MUNȚII VRANCEI (CARPAȚII ORIENTALI)
Masivul Coza



*Depozite turbiditice cretacice în
axul anticlinalului Coza*

PLATFORMA MOLDOVENEASCĂ

Cariera de la Șcheia



O structură în strate de grezo-calcare, orizontale, basarabiene, acumulate în ultimul ciclu de sedimentare marină din platformă



MUNȚII VRANCEI

Valea Tișitei



Anticlinal deversat
în depozite cretacice





S

N

Limita de
discordanță
Basarabian-Chersonian
(paleorelieful moldav II)

Nisipuri și pietrișuri de Păun

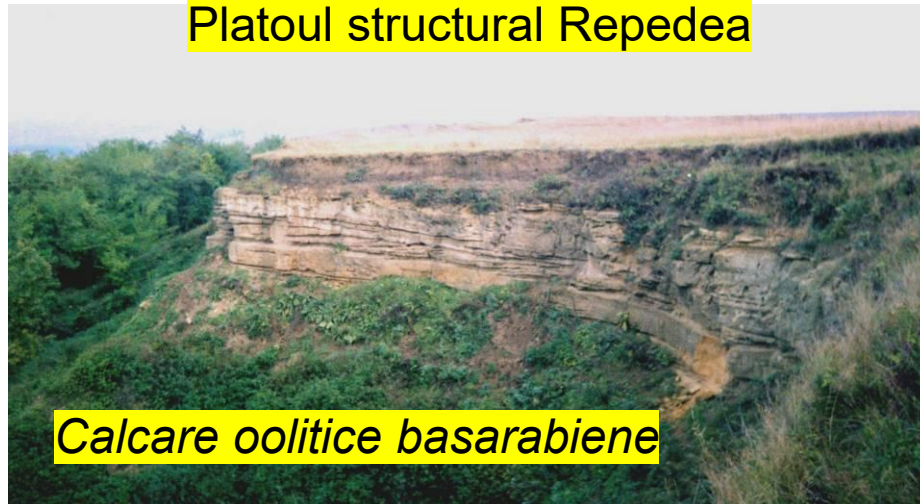
*Faciesul
deltaic chersonian*

Nisipuri și gresii
de Scheia

*Faciesul
marin-salmăstru
basarabian*

PLATFORMA MOLDOVENEASCĂ

Platoul structural Repedea



Calcare oolitice basarabiene

Platoul structural Cucuteni



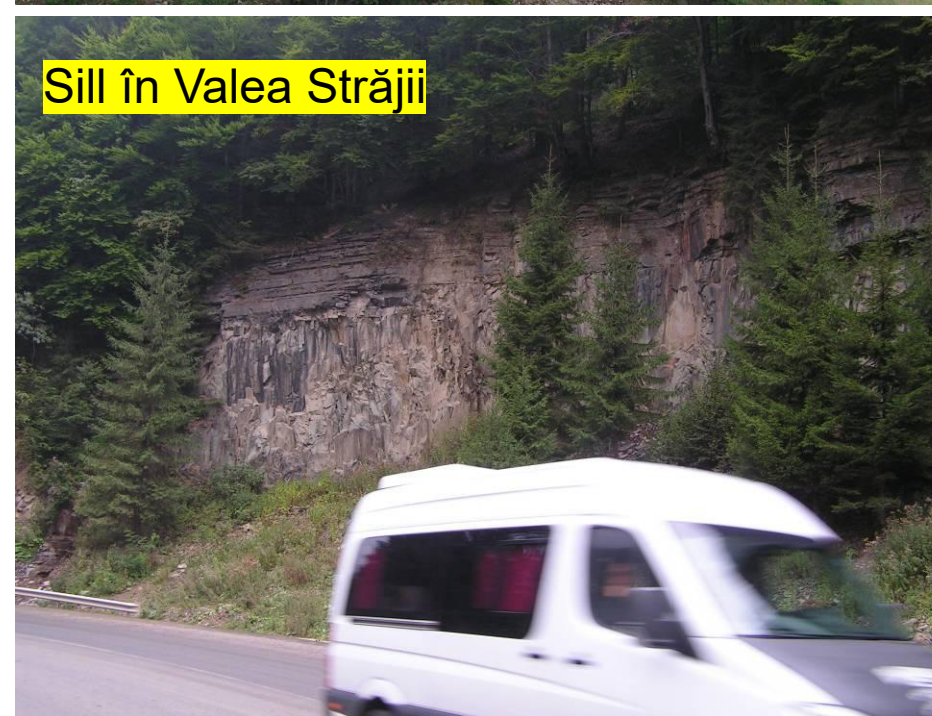
Grezo-calcare basarabiene

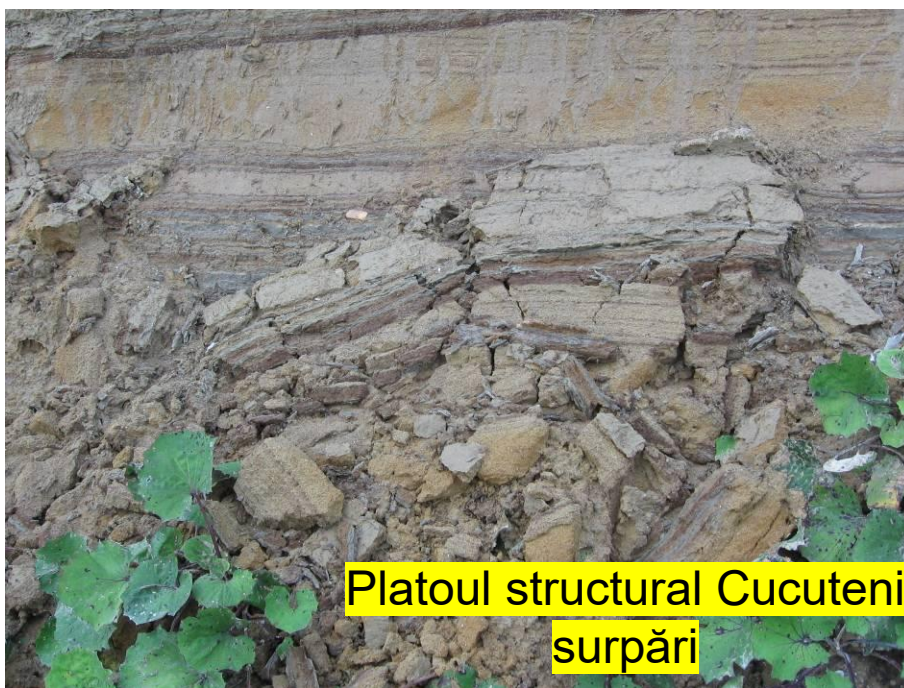
MUNȚII BÂRGĂULUI

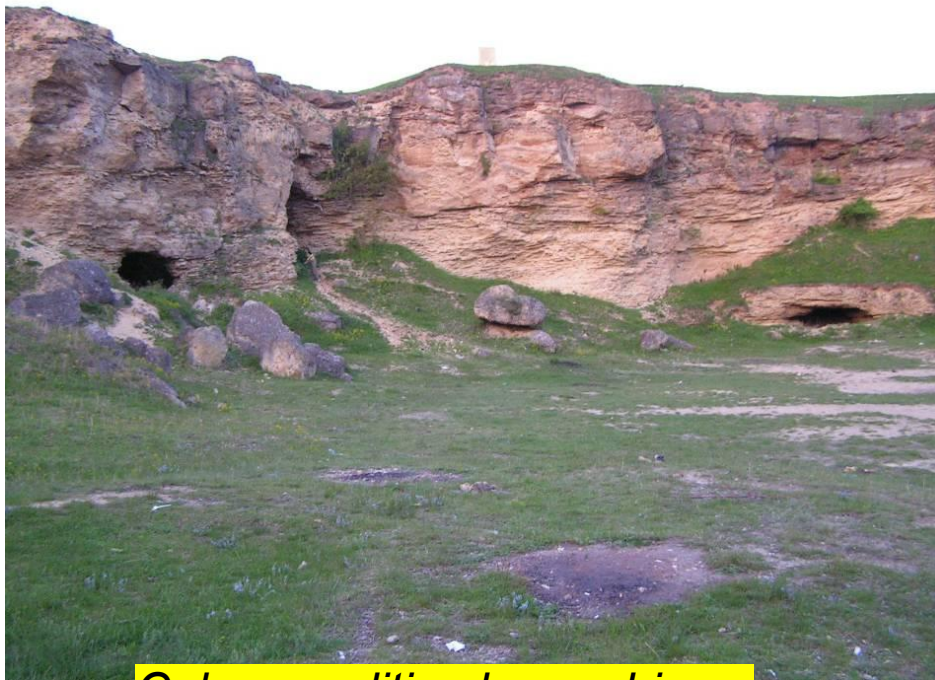
Corp subvulcanic



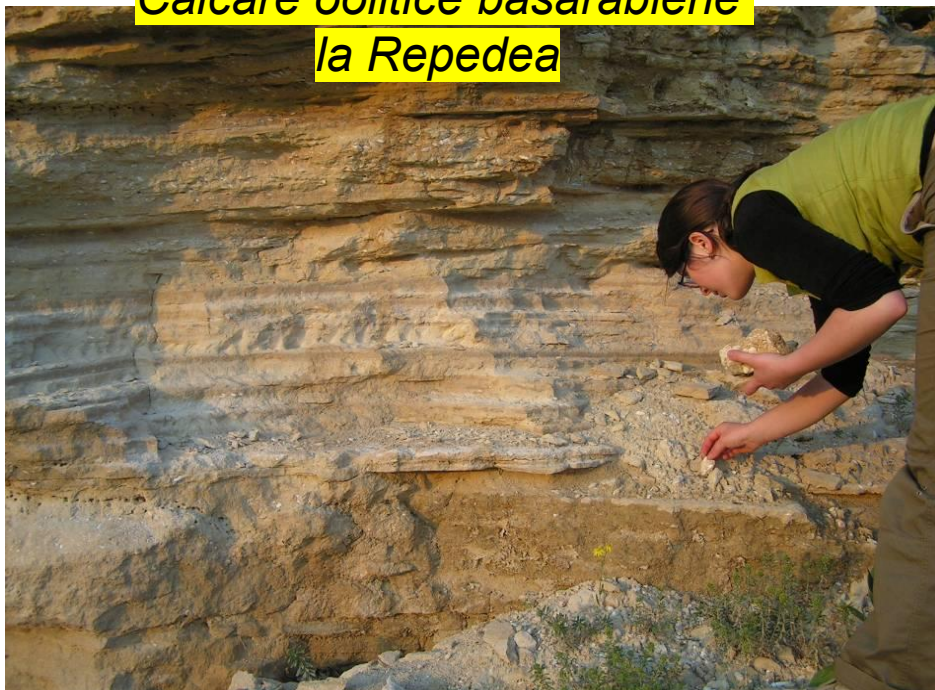
Sill în Valea Străjii







*Calcare oolitice basarabiene
la Repedea*



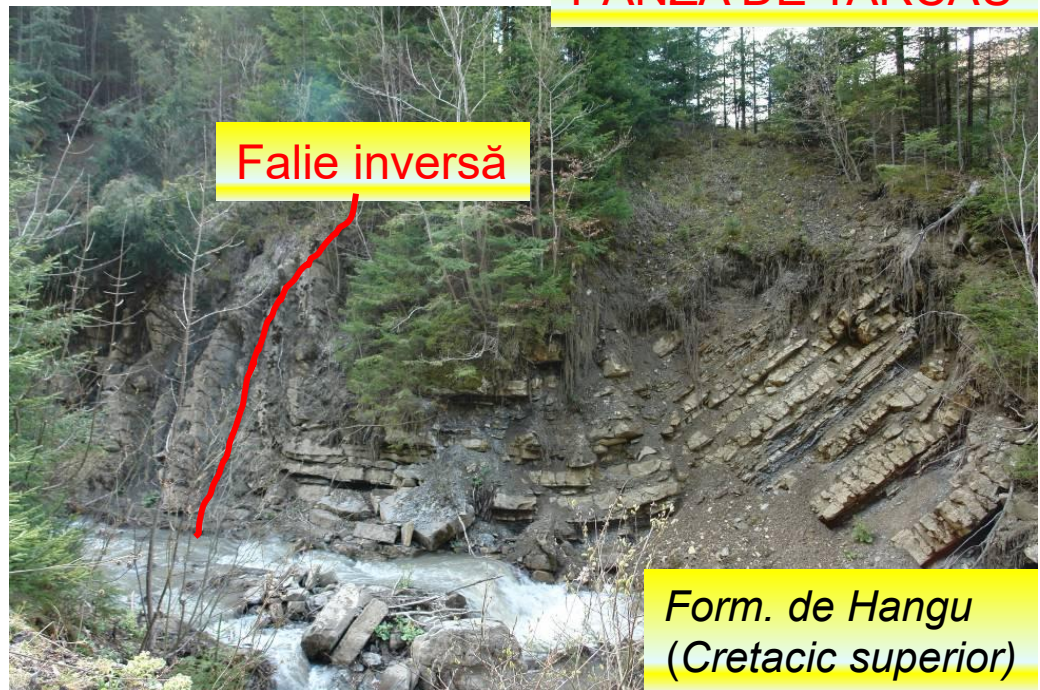
OBCINA MARE
(CARPAȚII ORIENTALI)

*Prag litologic
pe marne
bituminoase,
oligocene*



Pr. Rusca, afluent de stânga
al pr. Sucevița

PÂNZA DE TARCĂU



Falie inversă

*Form. de Hangu
(Cretacic superior)*