

# GEOLOGIA ROMÂNIEI

2024-2025  
Sem. I

# **CONȚINUTUL CURSULUI**

## **FIŞA DISCIPLINEI**

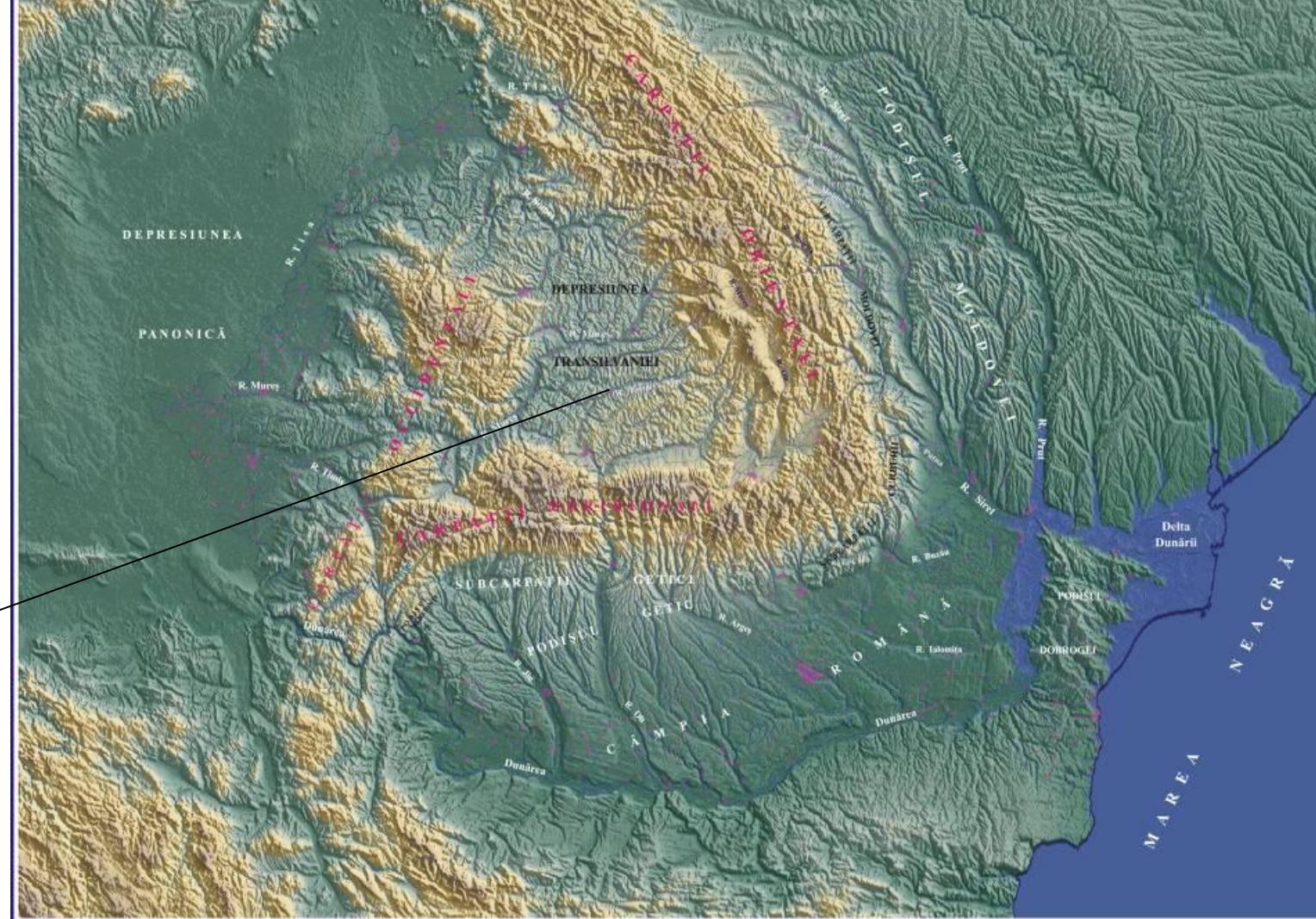
## **DESPRE GEOLOGIA ROMÂNIEI**

**\*CE AVEM DE ÎNVĂȚAT LA GEOLOGIA ROMÂNIEI**

HARTA EUROPEI



HARTA ROMÂNIEI



## **CONTEXTUL FIZICO-GEOGRAFIC**

LIMITES

## **FIZICO-GEOGRAFICE // GEOLOGICE // ADMINISTRATIVE**

## **CONTEXTUL GEOLOGIC**

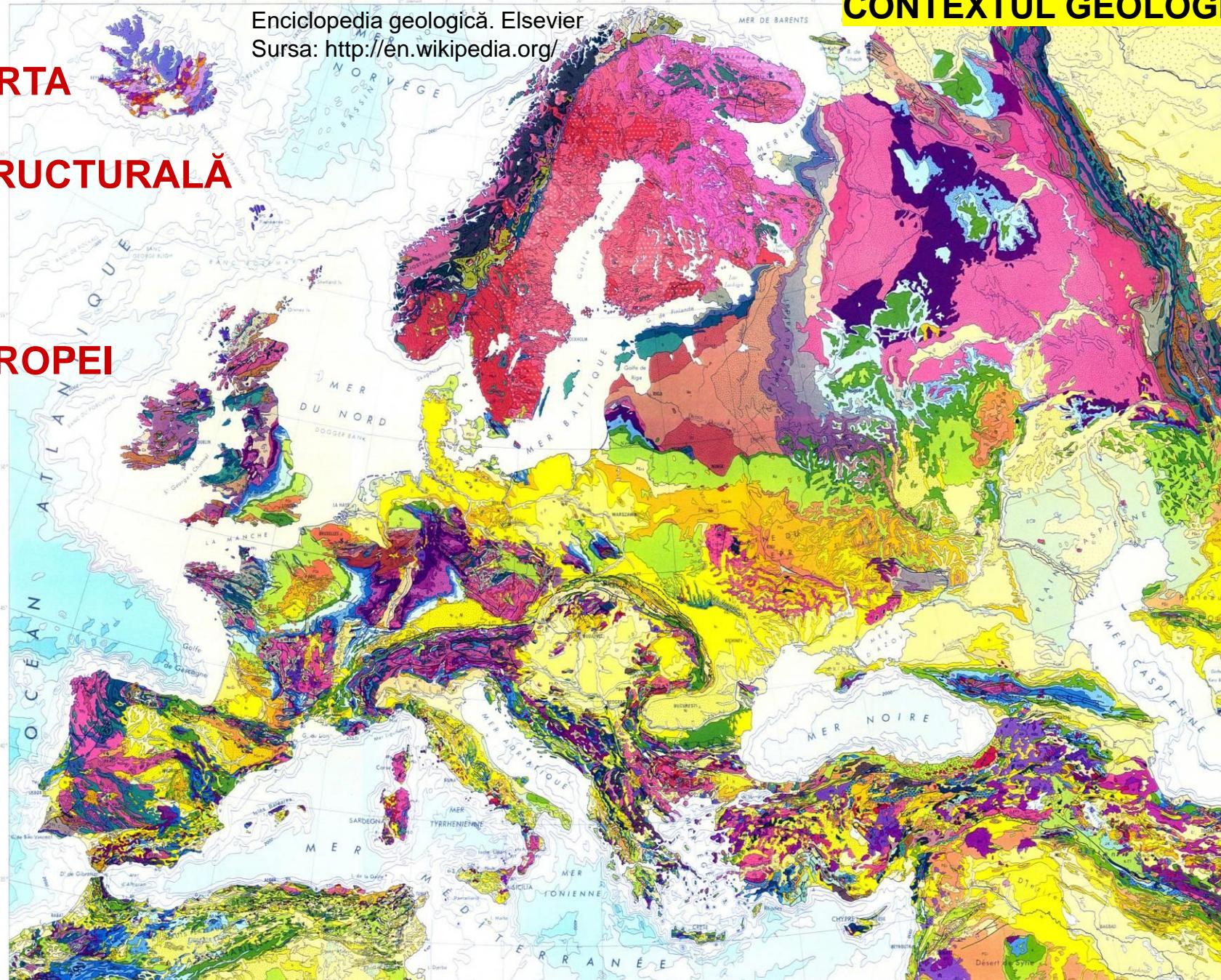
Enciclopedia geologică. Elsevier  
Sursa: <http://en.wikipedia.org/>

HARTA

# STRUCTURALĂ

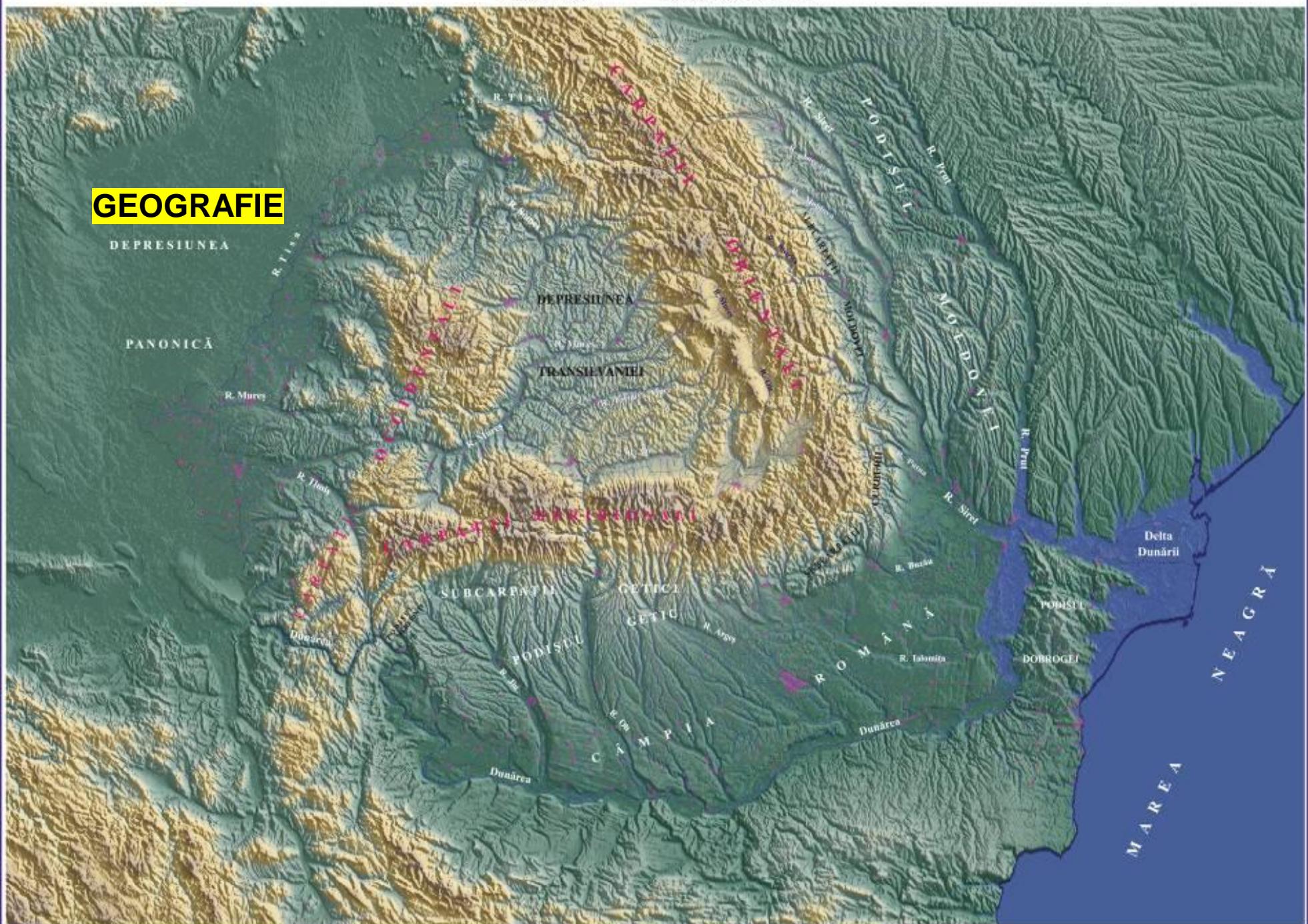
A

# EUROPEI



## HARTA ROMÂNIEI

# GEOGRAFIE



Vicov

Solca

PM

Paltinoasa

Tg. Neamt

Buhusi

PB

V-Adj ud

PIC

E-Buzau

10

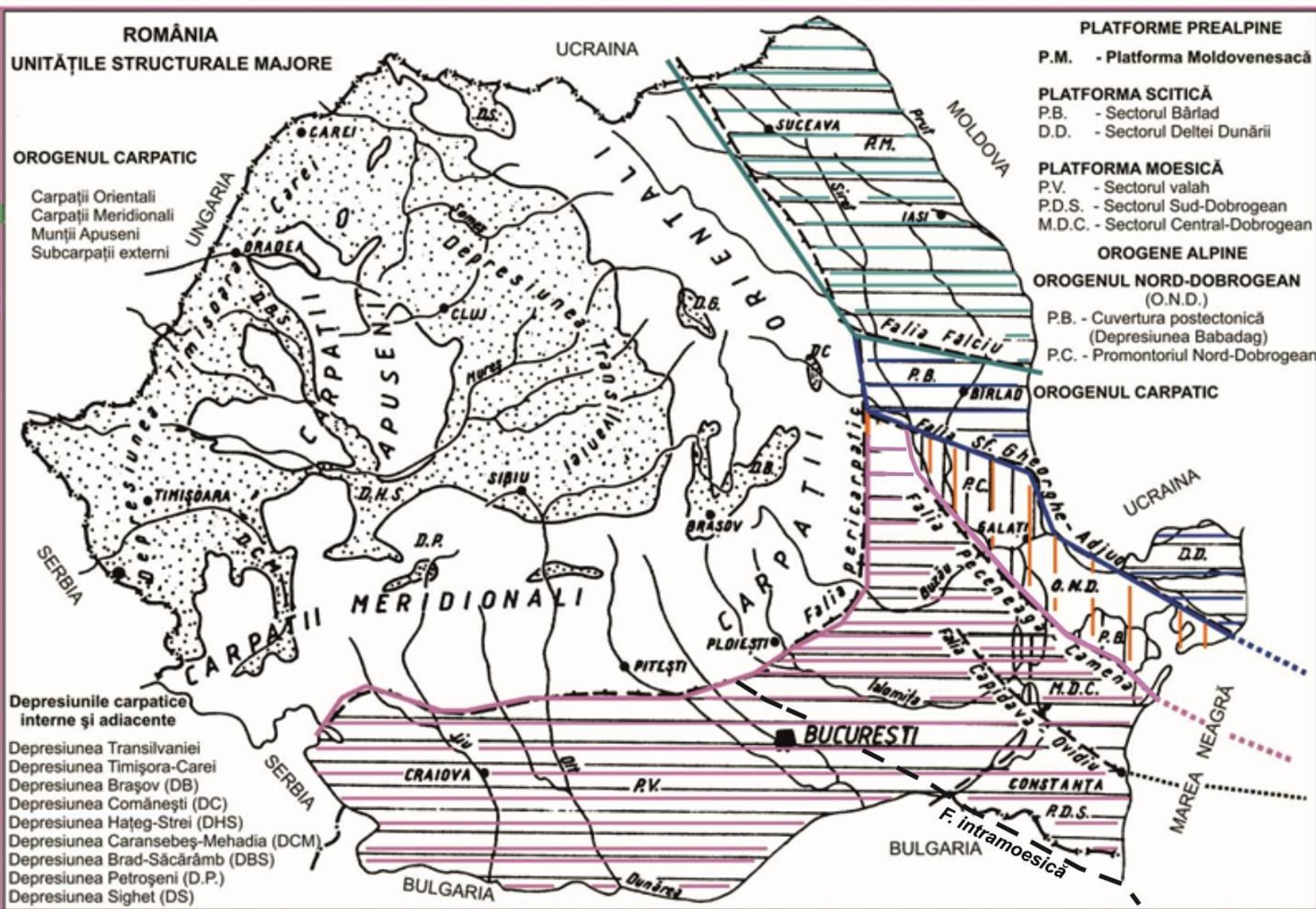
v

16

Galeotti

## Bibesti

## Drobeta-Turnu Severin



(prelucrat după Ionesi, 1994)

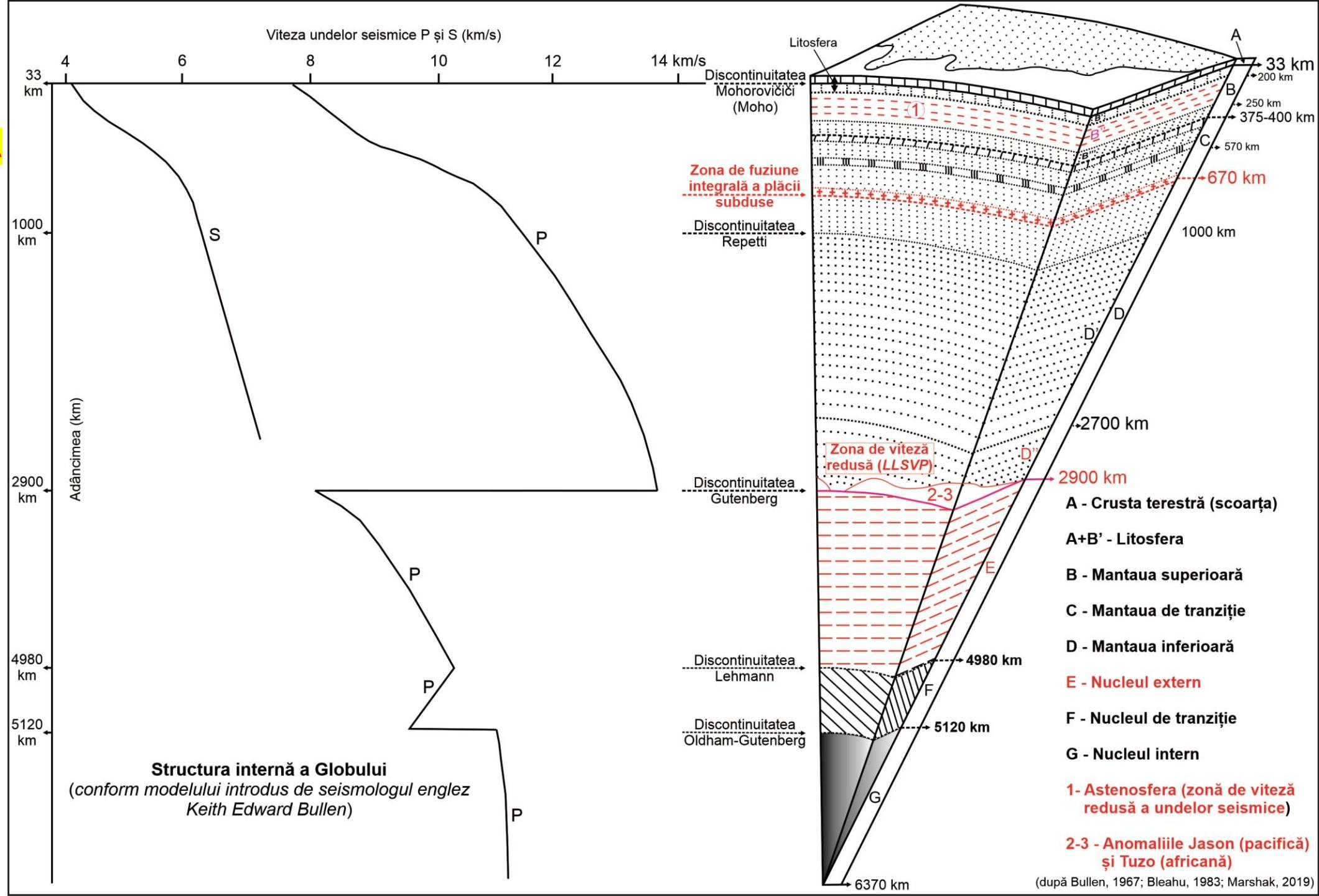
# ADUCERE AMINTE

VEZI CURSUL DE GEOLOGIE GENERALĂ DIN ANUL I

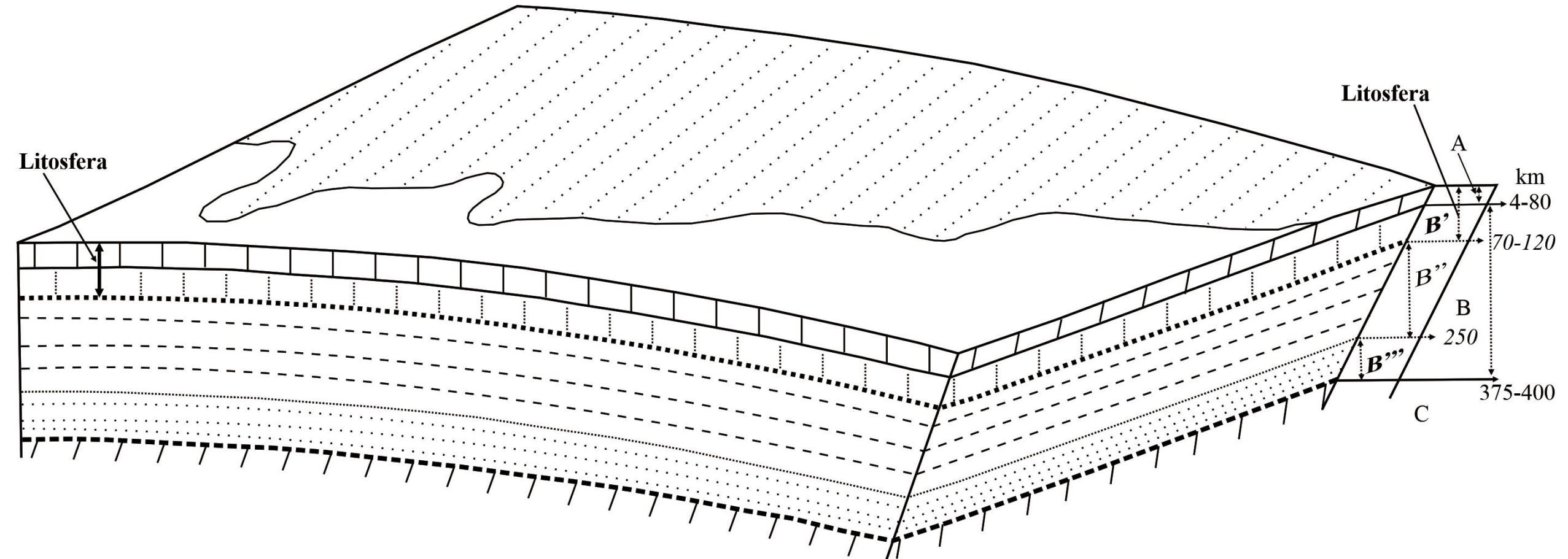
## DE REVĂZUT OBLIGATORIU:

- (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; **arcuri vulcanice insulare**; **bazine molasice interne** etc.);
- (8) **Unități morfostructurale majore**: *platforme și orogene.*

# (1) STRUCTURA INTERNALĂ A PĂMÂNTULUI



- (1) CE REPREZINTĂ SCOARȚA?**  
**(2) CE REPREZINTĂ LITOSFERA?**



### **PUNCTE FIERBINTI (HOTSPOTS)**

## PANASÉ DE MANTA (PGZ)

#### **PROVINCII MAJORE DE VITEZĂ REDUSĂ A UNDELOR SEISMICE (LLSVP)**

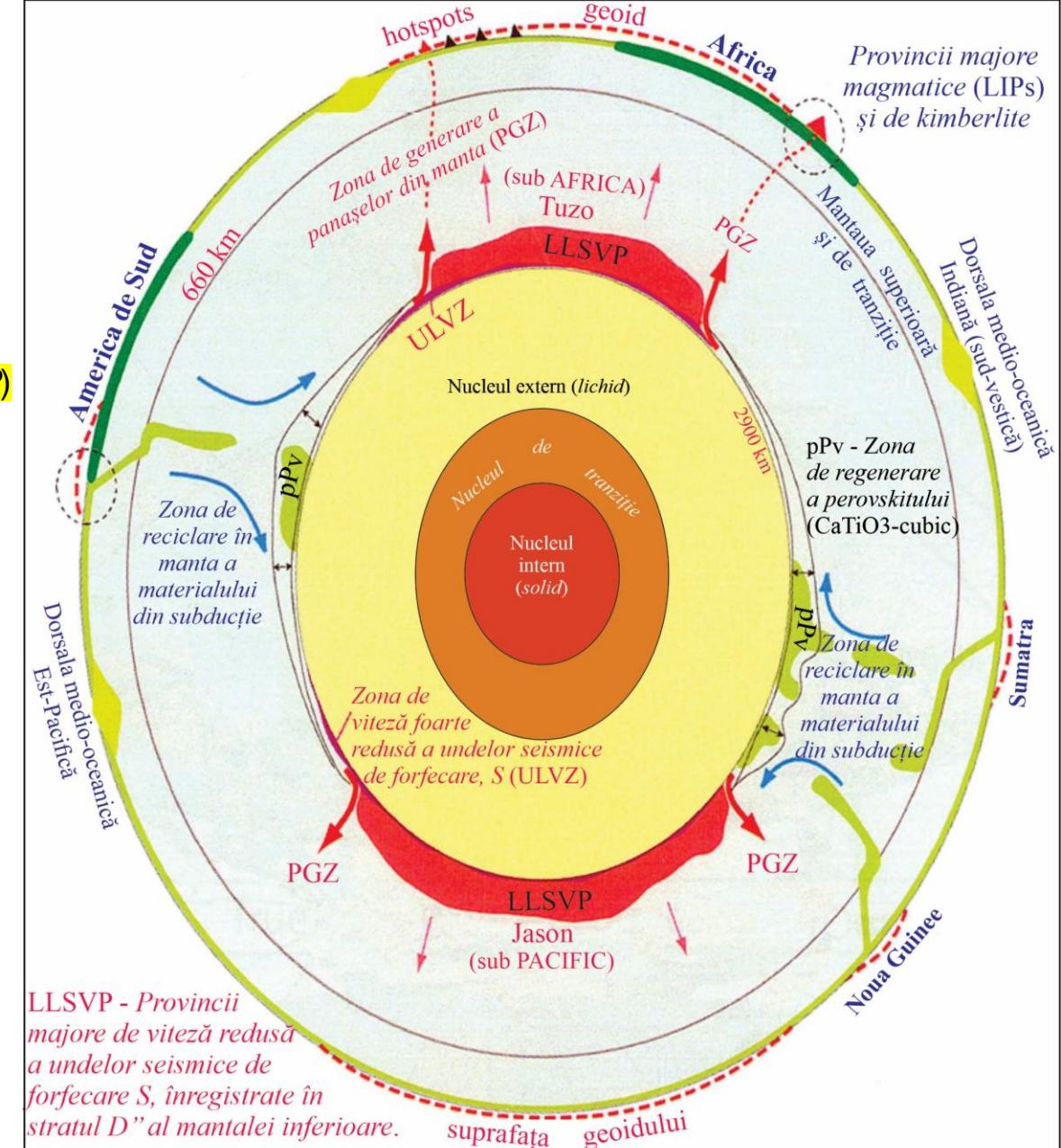
## **SISTEMUL TERMODINAMIC "RESPONSABIL" PENTRU DINAMICA LITOSFERICĂ:**

## **\*DESCRIDEREA RIFTURILOR.**

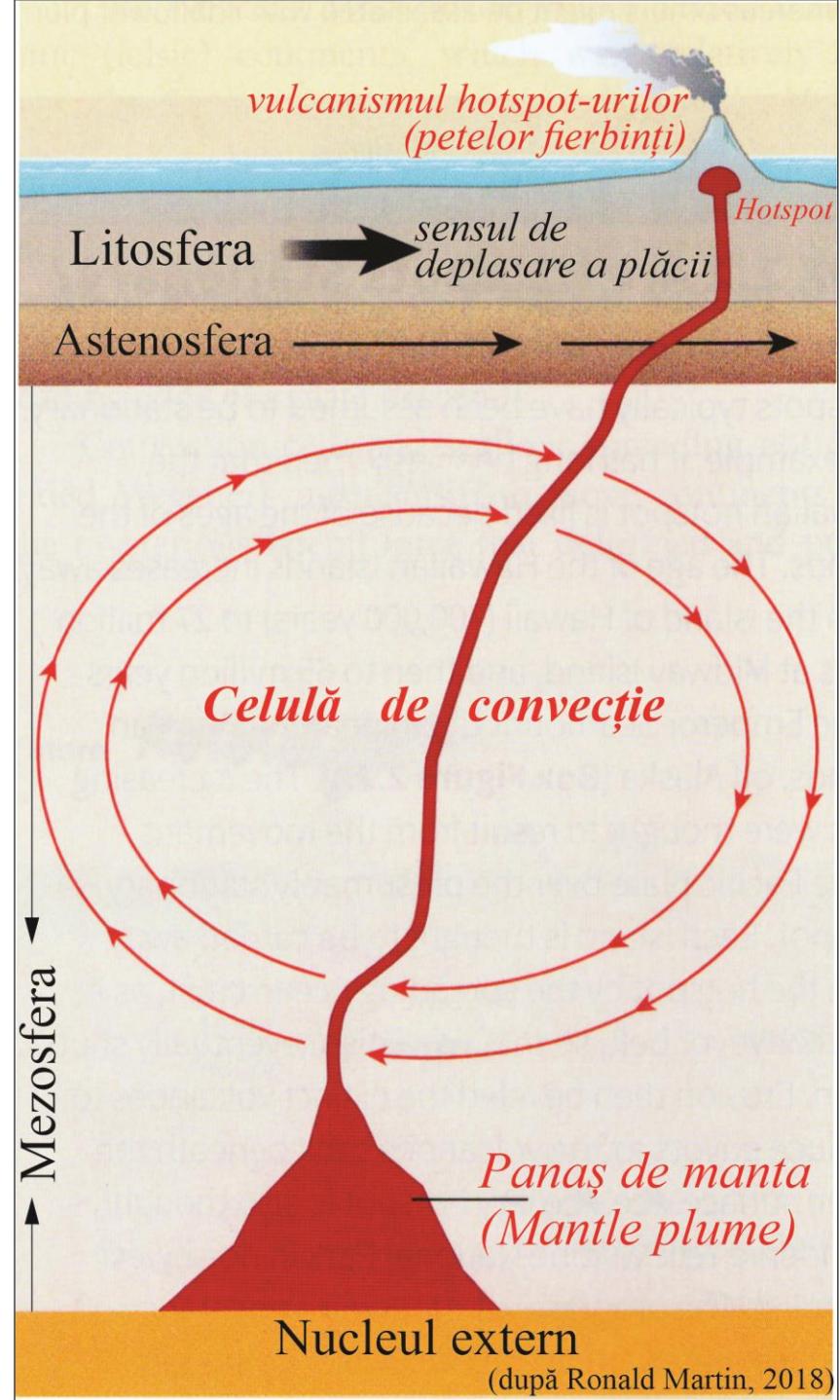
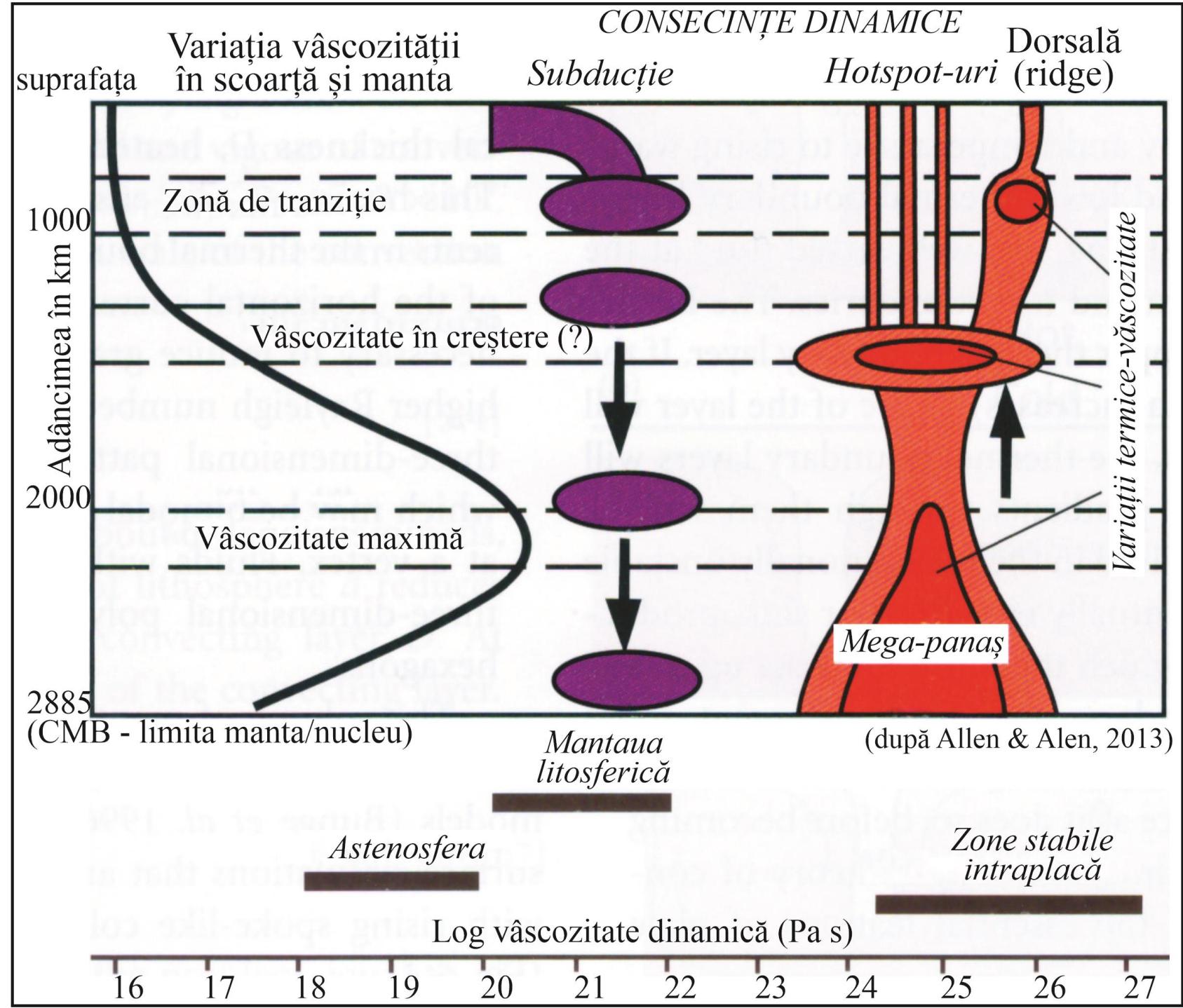
## **\*\*MAGMATISM-VULCANISM-**

**\*\*\*FORMAREA INSULELOR VULCANICE.**

\*\*\*\**FORMAREA RELIEFULUI DE ORDINUL I. II etc.*



SECTIUNE ECUATORIALĂ PRIN GLOBUL TERESTRU CU FIGURAREA  
CIRCUITELOR MAJORE DE TRANSFER DE ENERGIE ȘI DE MATERIE  
ÎNTRE GEOSFERELE INTERNE, CARE REPREZINTĂ  
"MOTORUL TERMODINAMIC" AL DINAMICII LITOSFERICE  
(după Torsvik și Cocks, 2017)



## (2) Scara stratigrafică

**(despre unitățile geocronologice, cronostratigrafice și litostratigrafice)**

### Cronostratigrafia și geocronologia

**Cronostratigrafia** este o ramură a stratigrafiei care se ocupă cu determinarea vîrstei stratelor și corelarea cronologică a acestora. În acest mod se grupează unitățile litostratigrafice în unități *cronostratigrafice*, care reprezintă volume de roci formate într-o unitate geocronologică.

**Unitatea cronostratigrafică** se referă la un volum de ROCI format într-o unitate de timp geologic (unitate geocronologică).

**Cronozona** este cea mai mică diviziune în chronostratigrafie, reprezentând stratul sau pachetele de strate formate în momentul desfășurării unui eveniment biologic, geologic sau geofizic.

**Geocronologia** este o ramură a stratigrafie care se ocupă cu datarea (stabilirea vîrstei) depozitelor geologice și ierarhizarea cronologică a acestora, rezultând *unități geocronologice* (de timp), concretizate în unități cronostratigrafice (volume de roci). Datarea se poate face relativ, aplicându-se corelările pornind de la principiul superpoziției geometrice a stratelor și conținutul paleontologic al acestora, sau în mod absolut, folosindu-se metode radiometrice.

<b>Unități geocronologice</b>	<b>Unități chronostratigrafice</b>
EON	EONOTHEM
ERĂ	ERATHEM
PERIOADĂ	SISTEM
EPOCĂ	SERIE
VÂRSTĂ	ETAJ
CRON	CRONOZONĂ

**Scara geocronologică // chronostratigrafică** (scara stratigrafică) folosită în prezent este cea adoptată de Comisia Internațională de Stratigrafie. Se impune o precizare. Începând din Priabonian, datorită ridicărilor alpine, se separă din Oceanul Tethys un bazin marin denumit Paratethys, în care se formează terenurile sedimentare din Orogenul carpatic și domeniul extracarpatic (Jipa, 2006). În acest context, pentru domeniul Paratethys s-au separat în Neogen, corespunzător bazinelor individualizate, unități geocronologice și chronostratigrafice regionale, specifice. Acestea unități geocronologice sunt folosite în literatura geologică privitoare la terenurile extracarpatice și ale Orogenului Carpaților Orientali, motiv pentru care sunt prezentate în continuare Scara stratigrafica ICS (2019) și corelarea unităților standard cu unitățile regionale separate pentru Paratethys.

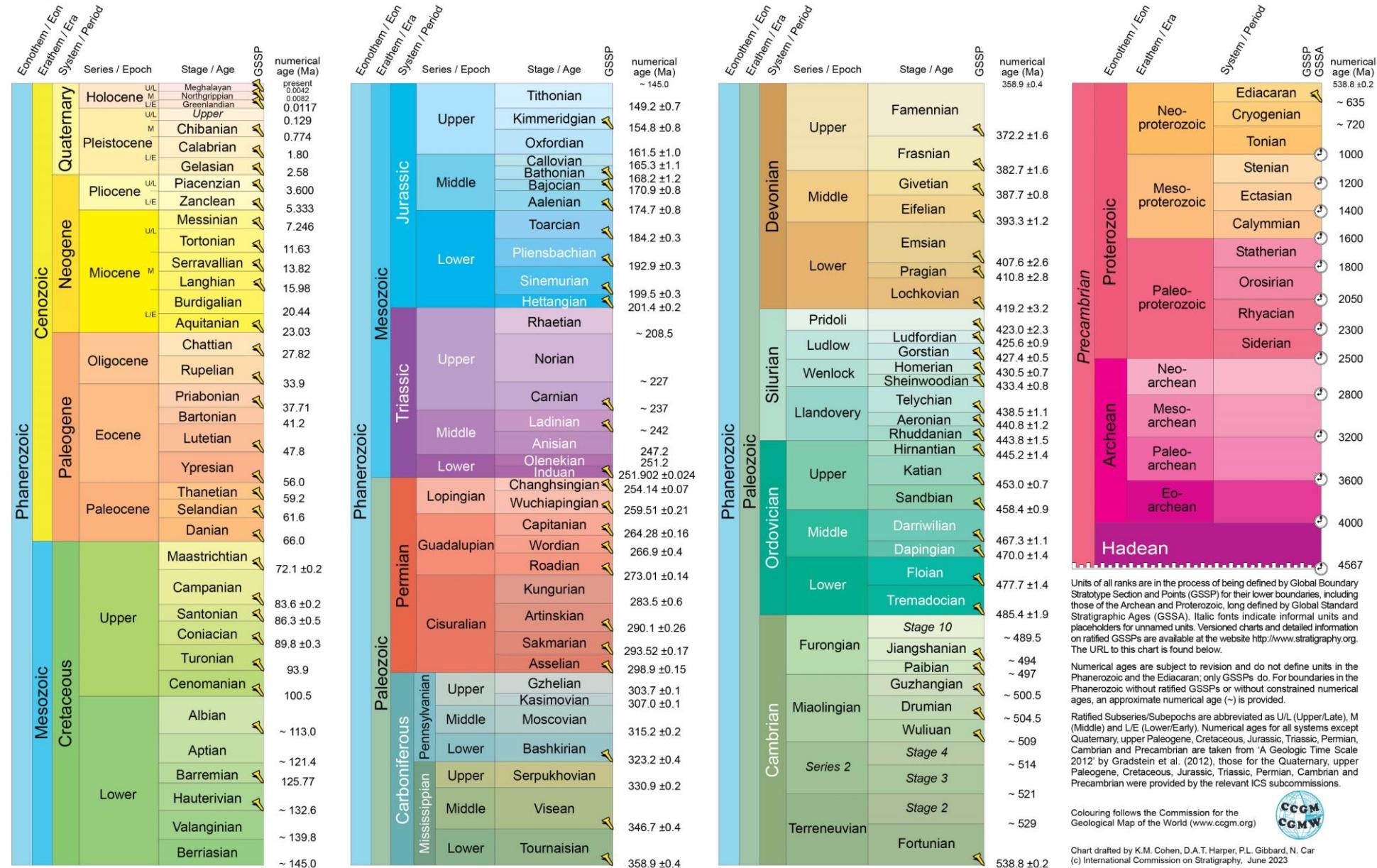


# INTERNATIONAL CHRONOSTRATIGRAPHIC CHART

[www.stratigraphy.org](http://www.stratigraphy.org)

International Commission on Stratigraphy

v 2023/06



# PRECAMBRIAN (CRYPTOZOIC) (4600 – 541,0 Ma)

		Eonothem / Eon		System / Period		GSSP GSSA	EVENIMENTE				ARGUMENTE
		Era		Period			numerical age (Ma) $541.0 \pm 1.0$	GEOTECTONICE Cicluri orogenetice	PALEO-GEOGRAFICE	PALEO-CLIMATICE	
Precambrian	Proterozoic	Neo-proterozoic	Ediacaran	ASSYNTICĂ CADOMIANĂ	Supercontinentul <i>Pannotia</i>	*Ozon? (30 km alt.) *Oxigenul liber crește semnificativ	*Fauna de Ediacara	<i>Tilit</i>			
			Cryogenian	DALSLANDIANĂ GREENVILLIANĂ	Megastructura continentală <i>Rodinia</i>	*Glaciațiunea globală criogeniană ("Globul de zăpadă", cu glaciațiunile: Varanger Marinoan Strutian)	Acritarhi (organisme sferomorfe, cu perete organic complex)				
			Tonian	SVEOKARELICĂ HUDSONIANĂ	Megastructura continentală <i>Columbia</i> (= <i>Nuna</i> = <i>Hudsonland</i> )	*Oxigen liber în atmosferă și hidrosferă	*În ecosisteme se dezvoltă cianobacteriile fotosintetice				
		Meso-proterozoic	Stenian	BELOMORIANĂ KENNORENĂ	Formarea nucleelor continentale: <i>Sclavia</i> <i>Superia</i> <i>Vaalbara</i>	*Debuteaază producția de oxigen liber în atmosferă și hidrosferă	"Evenimentul oxic major"				
			Ectasian				*Apar cianobacteriile fotosintetice				
			Calymmian				*Cianobacteriile				
			Statherian								
		Paleo-proterozoic	Orosirian					<i>Şisturi grafitoase în sc. Canadian (substanță cărbunoasă de proveniență algală)</i>			
			Rhyacian								
			Siderian								
			Neo-archean								
Archean		Meso-archean						<i>Depozite feruginoase</i>			
		Paleo-archean									
		Eo-archean									
		Hadean									

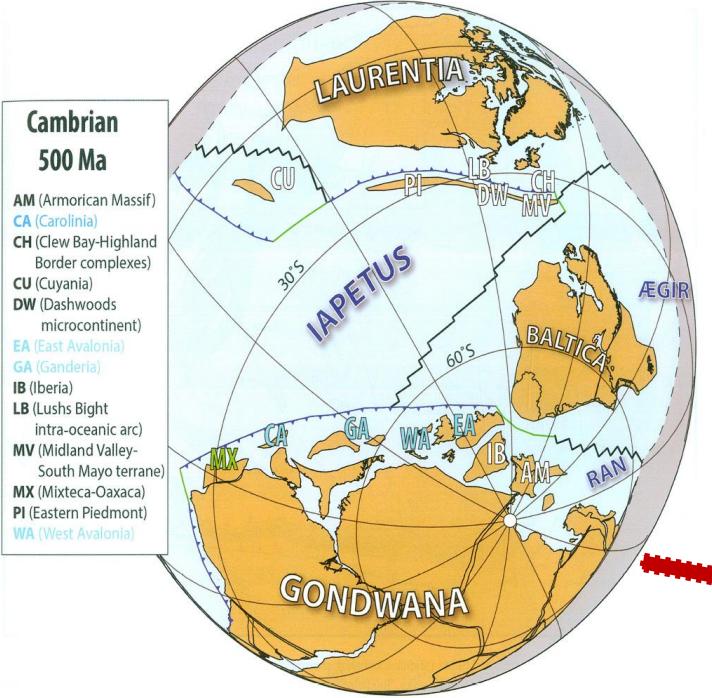
DIFERENȚIEREA GEOCHIMICĂ MAJORĂ » NUCLEU, MANTA, PROTOSCOARȚA

## **PALAEZOIC (541,0 – 251,902 Ma)**

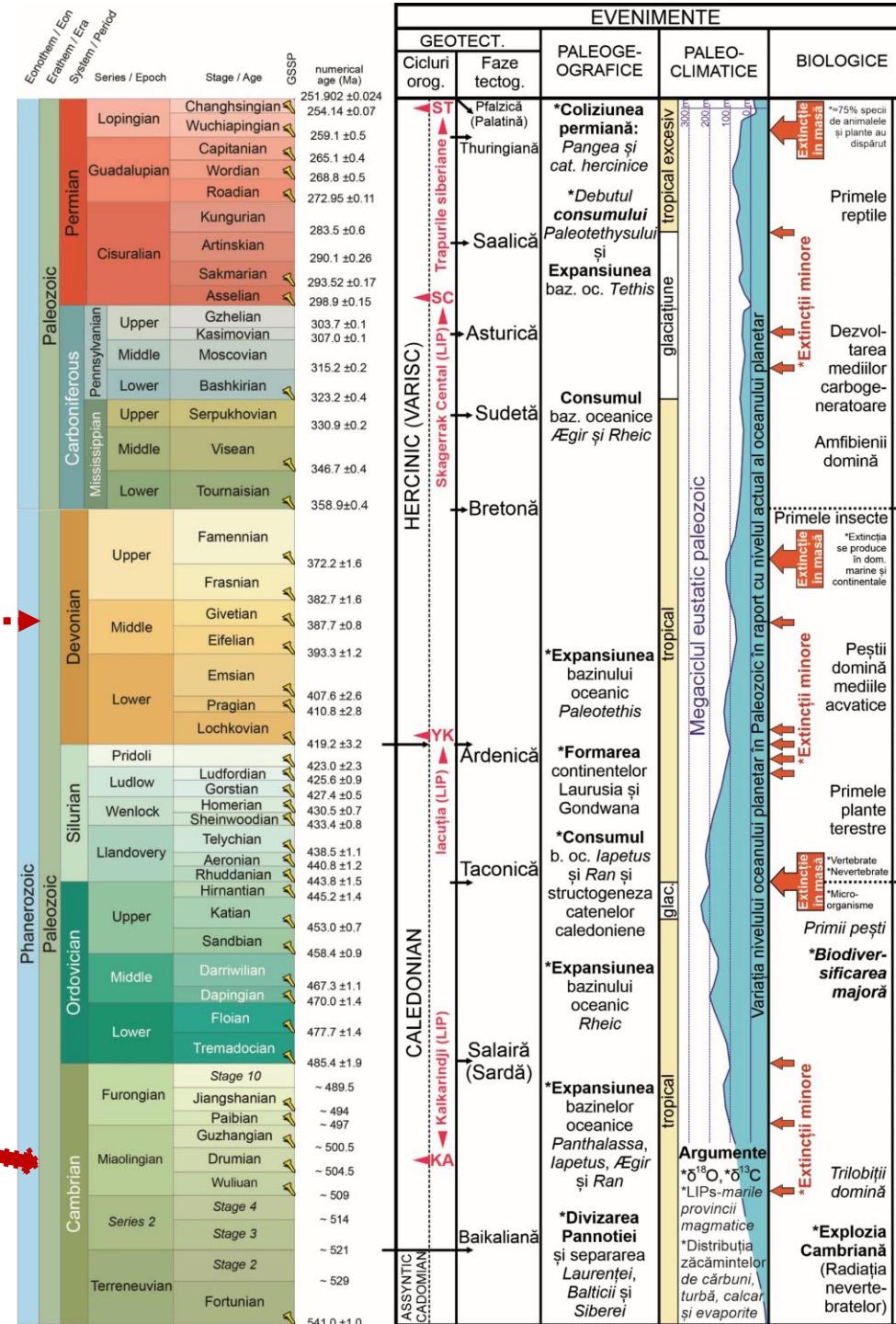
## **General Scheme of Devonian Tectonics**



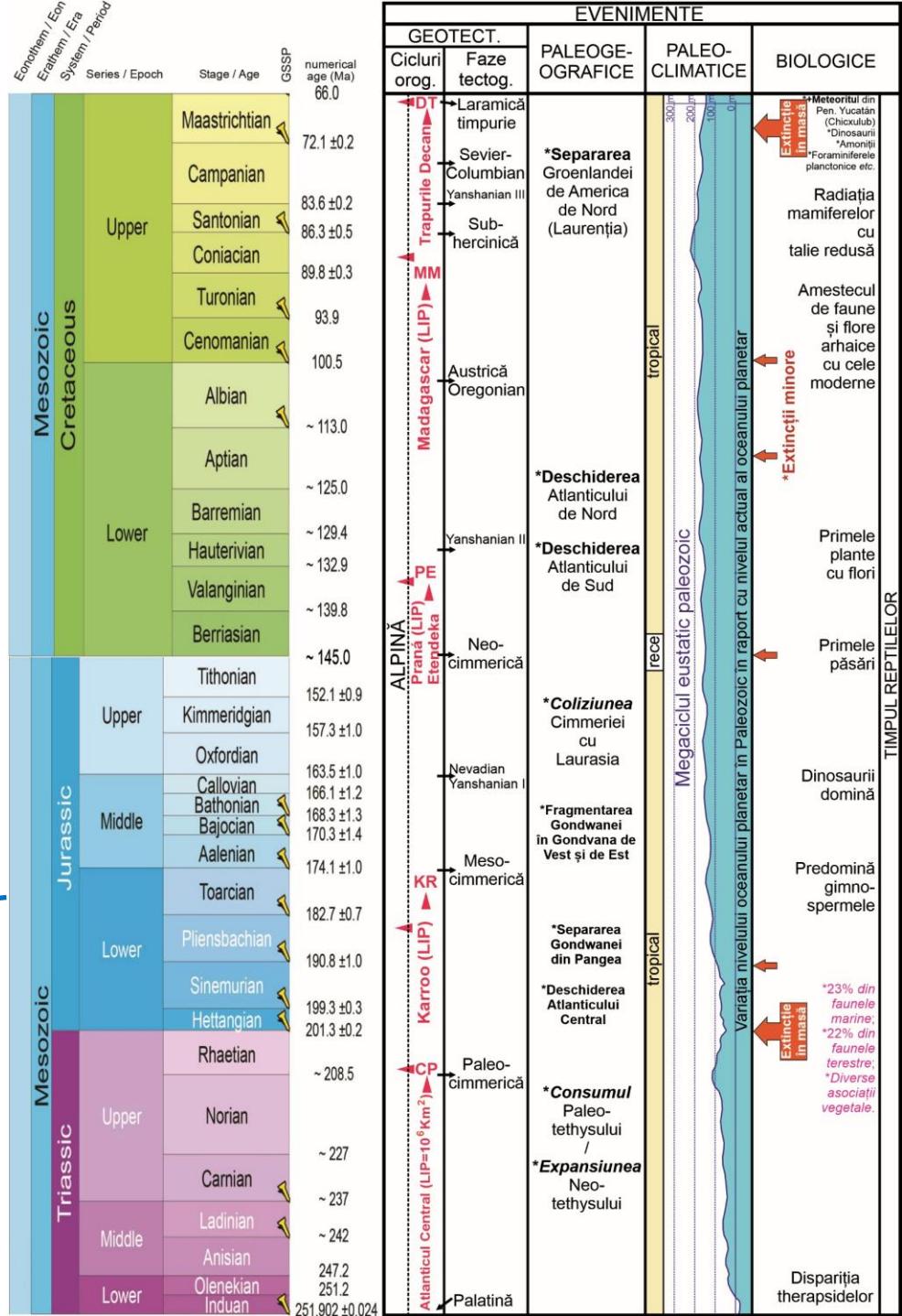
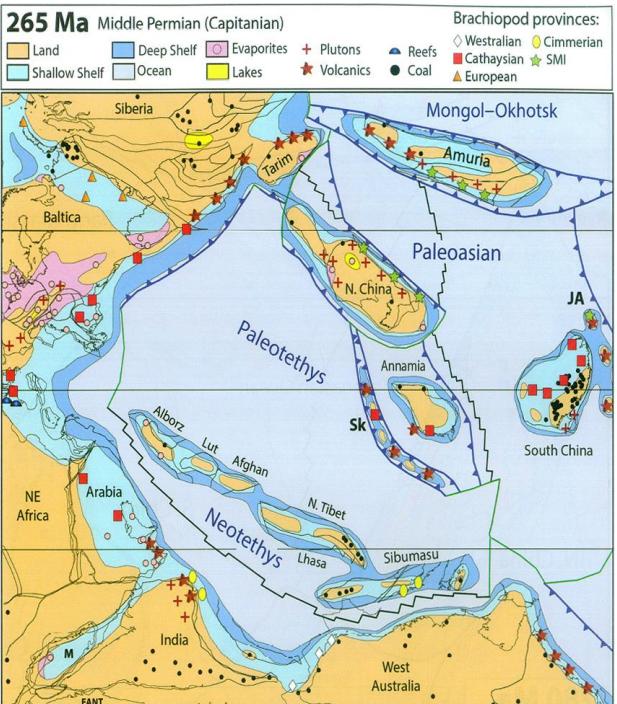
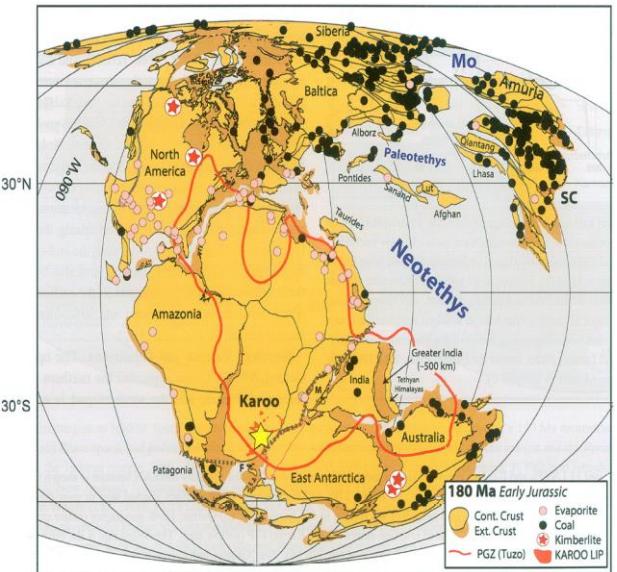
(Sursa: Enciclopedia Geologică Britanică: <http://ro.wikipedia.org/>)



(Sursa: Torvsvik Trond & Cocks Robin, 2017)

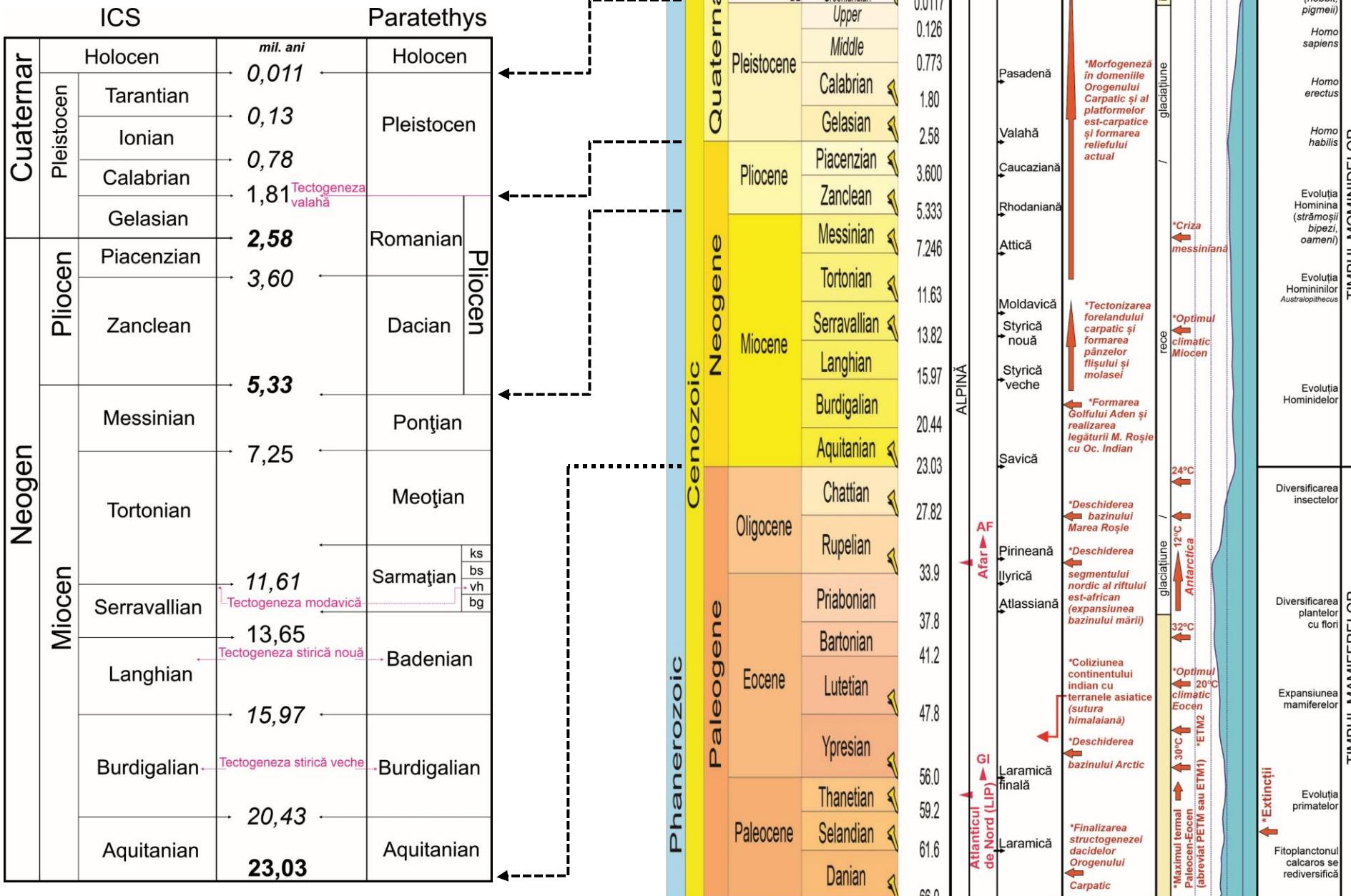


# MESOZOIC (251,902 – 66,0 Ma)



# CENOZOIC

## (66,0 Ma – prezent – viitor?)



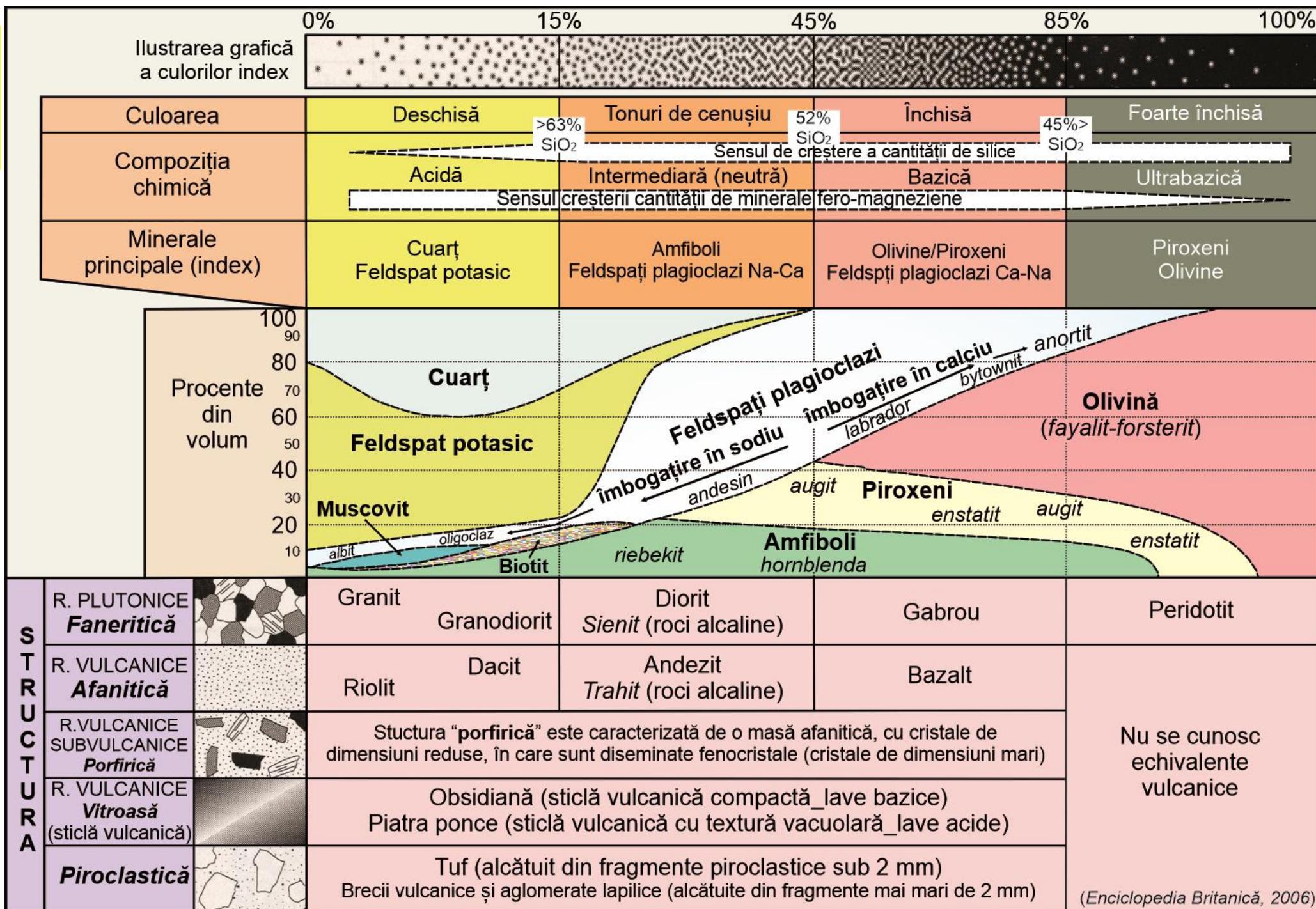
**(3-4) Minerale** (compoziția chimică și proprietățile care permit diagnosticarea macroscopică a mineralelor) și **Roci** (clasificarea genetică a rocilor, *constituenții rocilor magmatice, sedimentare și metamorfice și caracteristicile mineralogice, morfologice și structurale care permit diagnosticarea macroscopică a rocilor*):

**(a) Rocile magmatice și asociațiile minerale caracteristice**

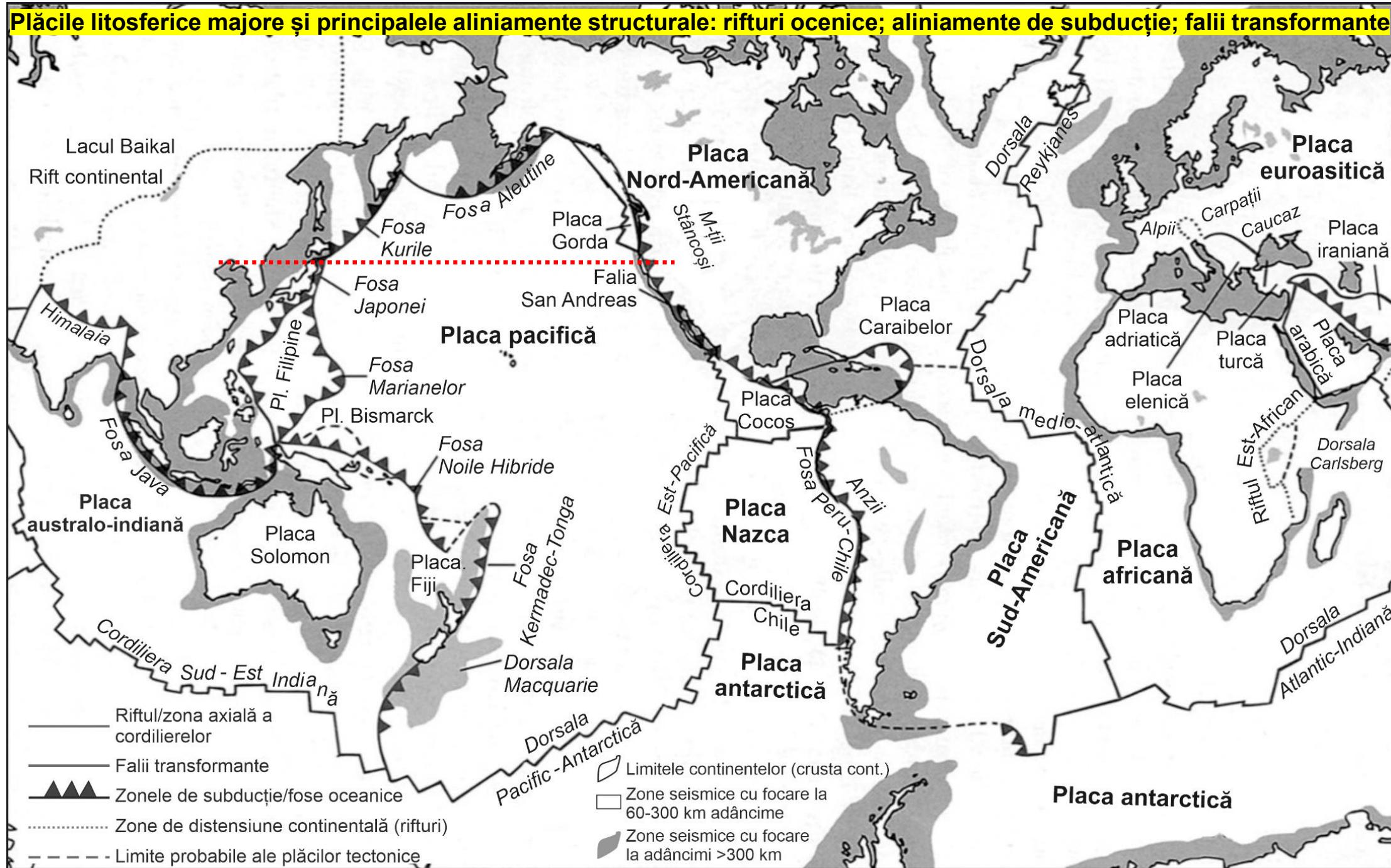
**(b) Rocile sedimentare și componentii caracteristici**

**(c) Rocile metamorfice și asociațiile minerale caracteristice**

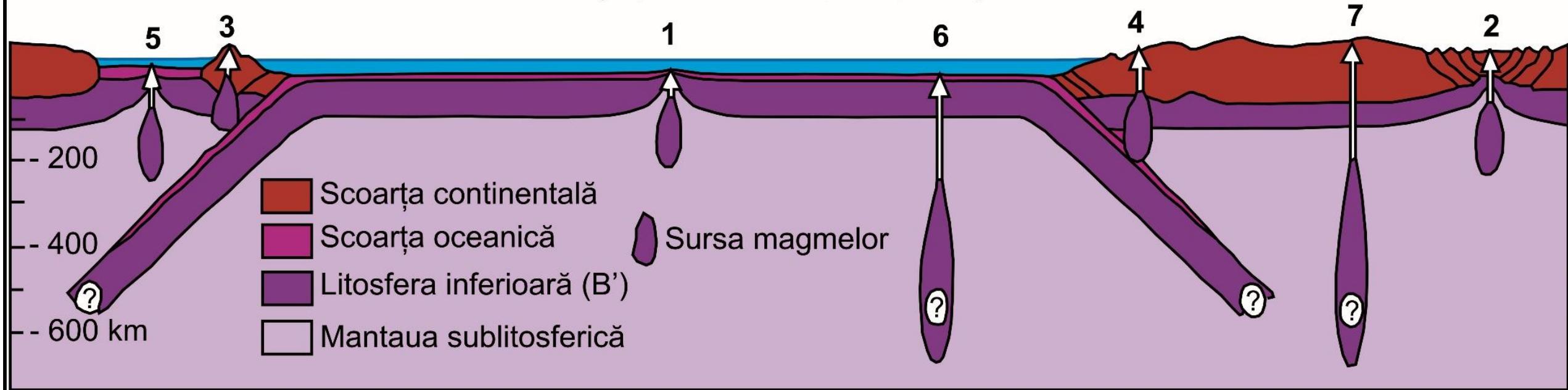
## (a) Rocile magmatische și asociațiile minerale caracteristice



## Plăcile litosferice majore și principalele aliniamente structurale: rifturi oceanice; aliniamente de subducție; falii transformante



Relațiile dintre aliniamentele tectonice majore și magmatism  
(după John Winter, 2001, 2003)



1 - Dorsala medio-oceanică; 2 - Rift intracontinental; 3 - Arc insular; 4 - Margini continentale active (arc continental);  
5 - Bazin de tip back-arc; 6 - Insule bazaltice; 7 - Activitate magmatică intracontinentală.

(An Introduction to Igneous and Metamorphic Petrology, Prentice Hall, 2001 și Prelegeri Igneous Petrology, 2003)

- 1 – roci bazaltice de tip MORB (Mid-Ocean Ridges Basalts); magmatism asociat rifturilor și dorsalelor medio-oceanice)
- 2 – formațiuni vulcanogen-sedimentare (magmatism asociat rifturilor continentale)
- 3 – roci intermediare și bazaltice (magmatism asociat zonelor de subducție; de tip arc insular)
- 4 – roci intermediare și acide (magmatism asociat zonelor de subducție;  
de tip arc continental)
- 5 - roci bazice (bazin back-arc)
- 6 – roci bazaltice de tip OIB (Ocean Island Basalts); magmatismul asociat domurilor de manta = hot-spot = puncte fierbinti;  
magmatism intraplăcă cu scoarță oceanică.

## **(b) Rocile sedimentare**

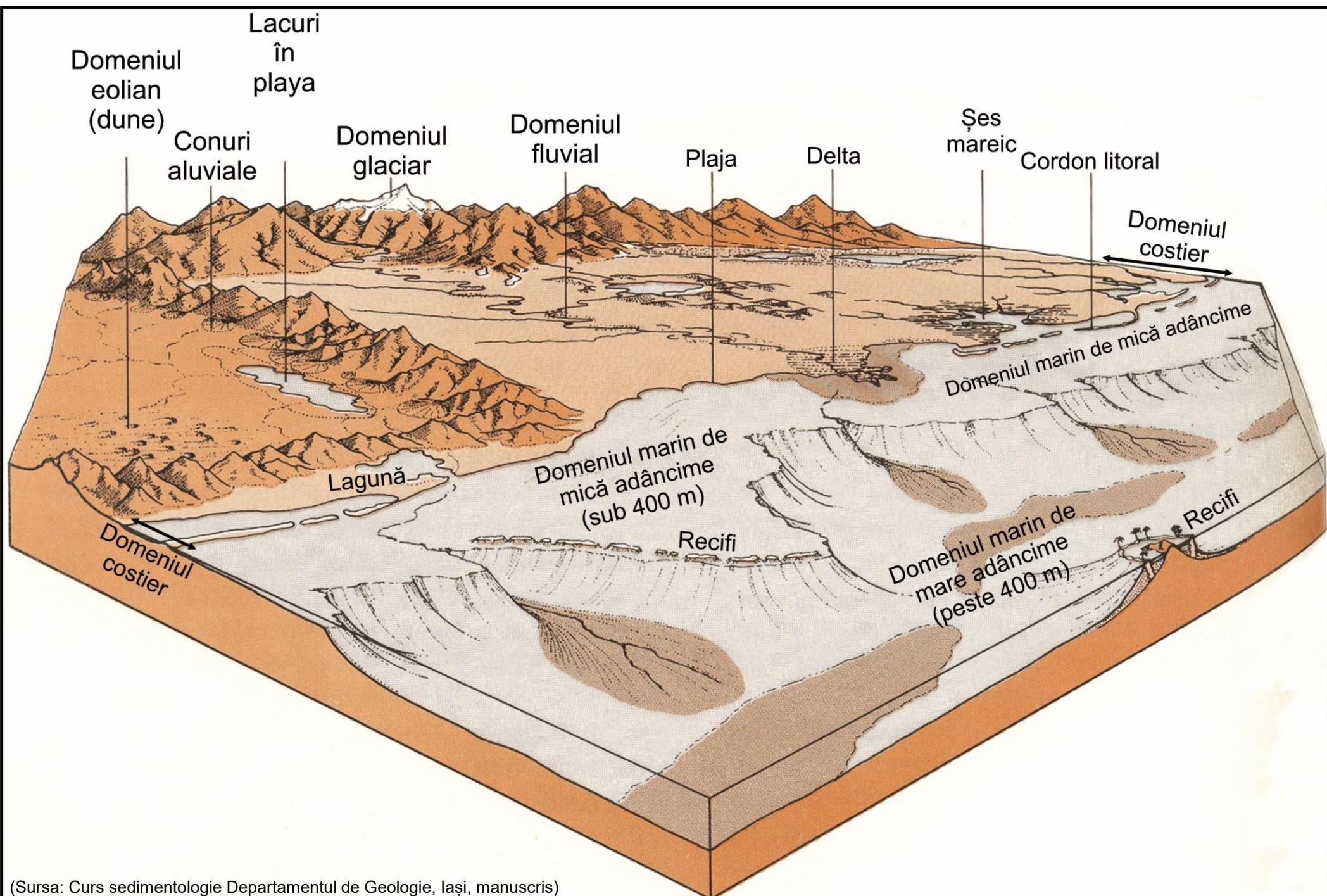
Formate prin  
acumulare în bazinile  
sedimentare de la  
suprafața terestră

\*Clasificarea  
genetică (în funcție  
de tipul procesului  
de formare a  
componenților  
rocilor)

**(a) Clastice**  
(epiclastice și  
piroclastice);

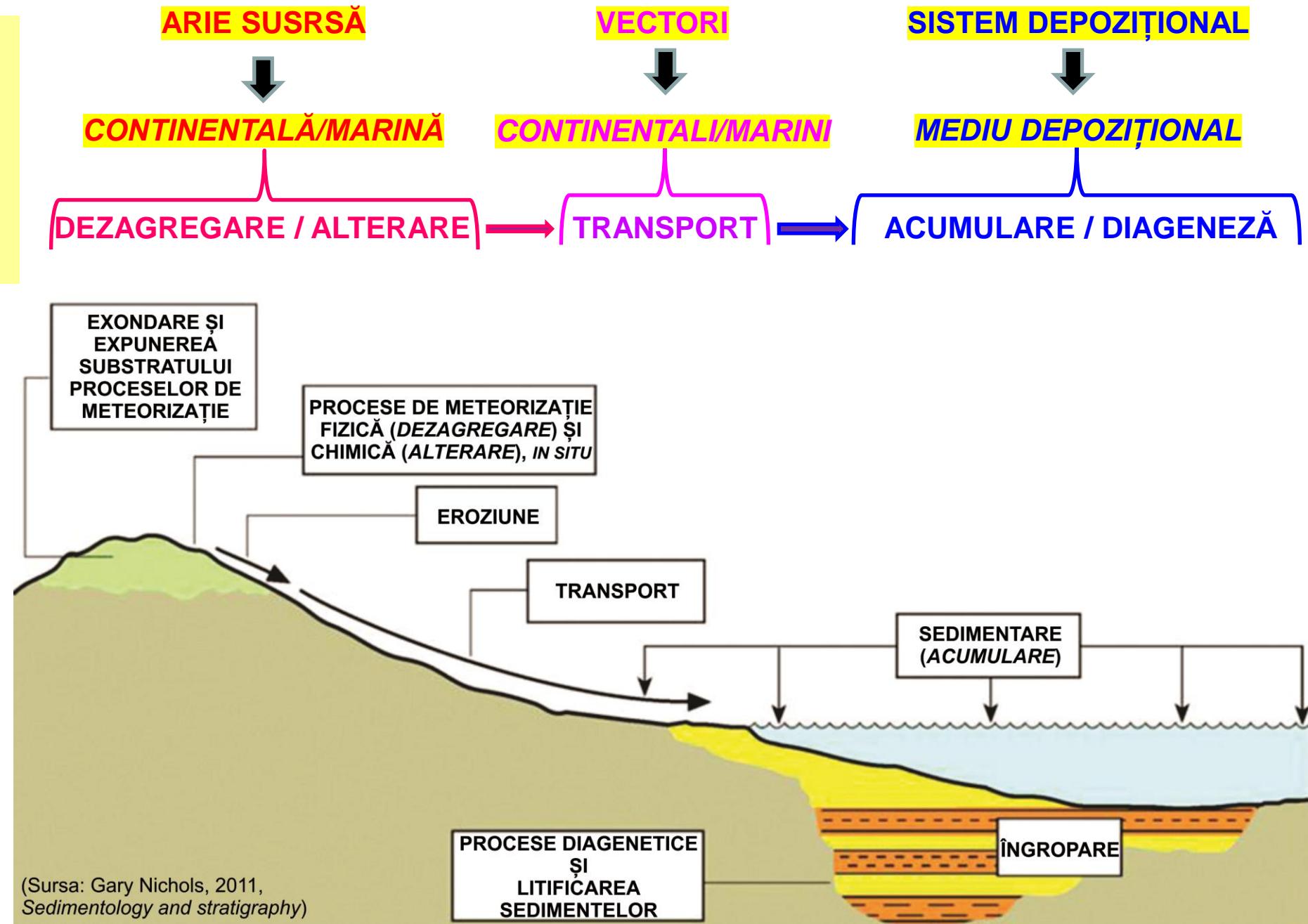
**(b) Chimice**  
(de precipitație  
chimică și de  
alterare=reziduale);

**(c) Biotice**  
(de bioconstrucție  
și de bioacumulare).



## SISTEM SEDIMENTAR CLASTIC

**b.1. Rocile clastice:**  
\*epiclastice;  
\*\*piroclastice.



**b.1.1. Rocile epiclastice (detritice)** s-au format ca urmare a acumulării în bazine de sedimentare a clastelor (detritusului) provenit din dezagregarea fizico-mecanică a rocilor preexistente (magmatice, sedimentare, metamorfice). La rândul lor acestea sunt clasificate după dimensiunile clastelor și după gradul de consolidare (cimentare).

*Clasificarea rocilor epiclastice după dimensiunea clastelor (Udden-Wentworth)*

Dimensiuni în mm	Denumire (lb.lat.)	Denumire (lb.gr.)	Roci neconsolidate (necimentate)	Roci consolidate
> 2	<b>Rudite</b>	<b>Psefite</b>	Bolovănișuri, grohotișuri, pietrișuri	Conglomerate, brecii
2 - 0,063	<b>Arenite</b>	<b>Psamite</b>	Nisipuri	Gresii
0,063 –0,004	<b>Silturi</b>	<b>Aleurite</b>	Prafuri	Siltite
< 0,004	<b>Lutite</b>	<b>Pelite</b>	Mâluri	Argile, marne

**Calcare clastice** – fragmentele provin prin eroziunea/dezagregarea substratului calcaros din ariile sursă.

**Calcare clastice** (= mecanice; detritice; =calcare alogene; calcare exogenetice; calcare fragmentate)

**Sunt roci carbonatice**, alcătuite într-o proporție mai mare de 50% din fragmente litice calcaroase, cu granulometrie variată, cu un liant de tip ciment sau matrice.

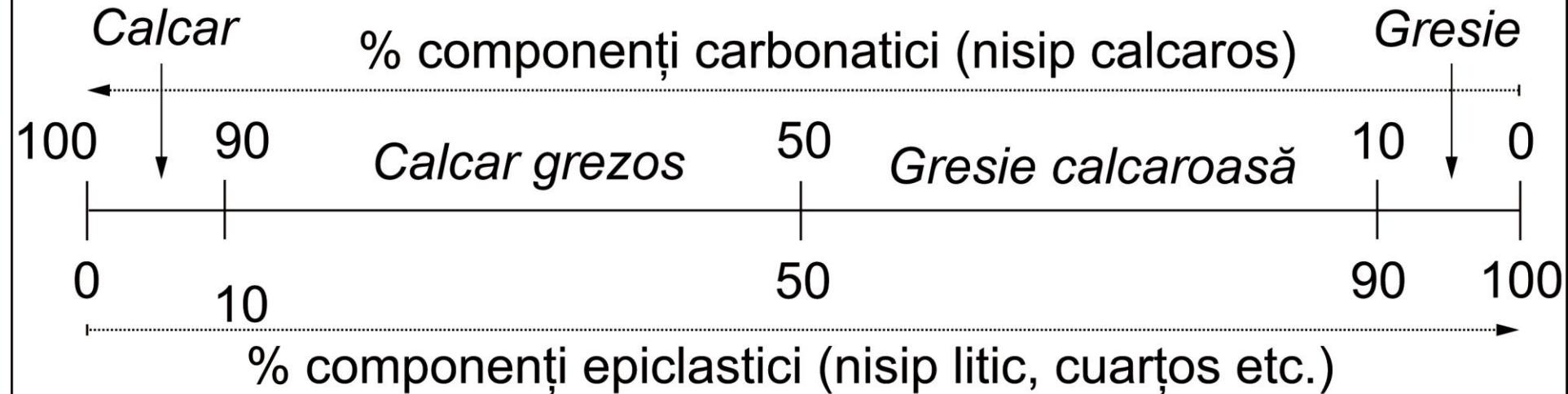
**Macroscopic** au aspect epiclastic, conglomeratic, brecios, arenitic, silitic sau lutitic, cu culori variate condiționate de culorile rocilor din aria sursă (alb, gri, galben, verzui etc.). Sunt compacte sau poroase, masive sau stratificate.

**Clasificarea** – se aplică criteriul textural, în mod similar rocilor epiclastice.

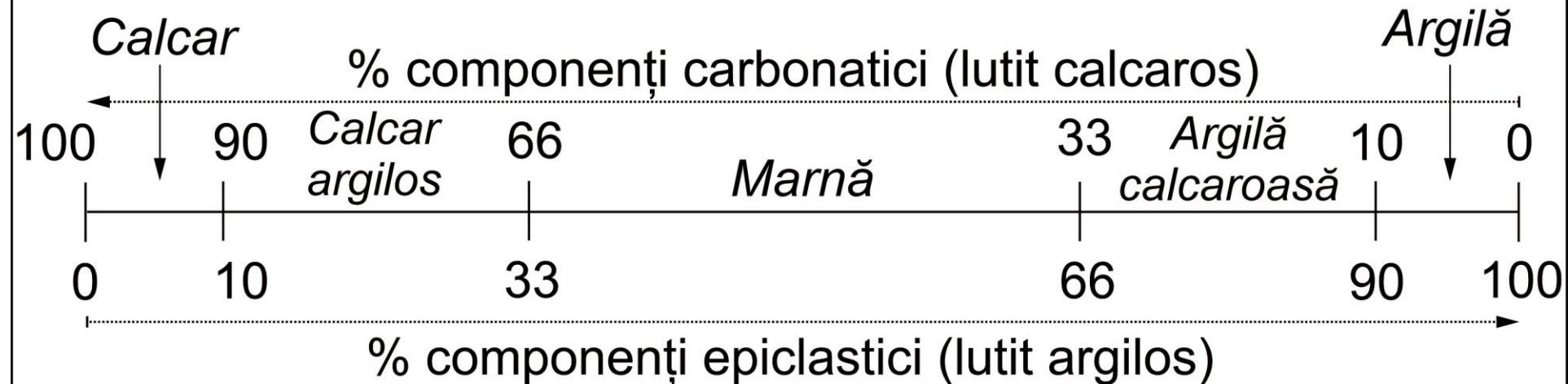
Diametrul fragmentelor mm	Categorii granulometrice	Tipuri petrografice	Constituenti		
			Corpusculi	Liant	
> 2	RUDIT	- <i>propiu-zis</i> - <i>microrudit</i>	CALCIRUDITE	<i>Corpusculi ruditici</i> > 50%	< 10%
2,00  0,062	ARENIT	- <i>grosier</i> - <i>mediu</i> - <i>fin</i> - <i>foarte fin</i>	CALCARENITE (grainstone)	<i>Corpusculi arenitici</i> predomină asupra celor ruditici	< 10%
			CALCARENITE LUTACEU (wackestone)	<i>Corpusculi arenitici</i> > 10%	> 10%
0,062  0,008	SILT	- <i>grosier</i> - <i>mediu</i> - <i>fin</i>	CALCISILTIT	<i>C. siltici</i> > <i>C. lutitici</i>	
				<i>C. arenitici</i> < 10%	
< 0,008	LUTIT	- <i>microgranular</i> - <i>criptogranular</i>	CALCILUTIT (mudstone)	<i>C. lutitici</i> > <i>C. siltici</i>	
				<i>C. arenitici</i> < 10%	

Rocile epiclastice  
(detritice) de tranziție

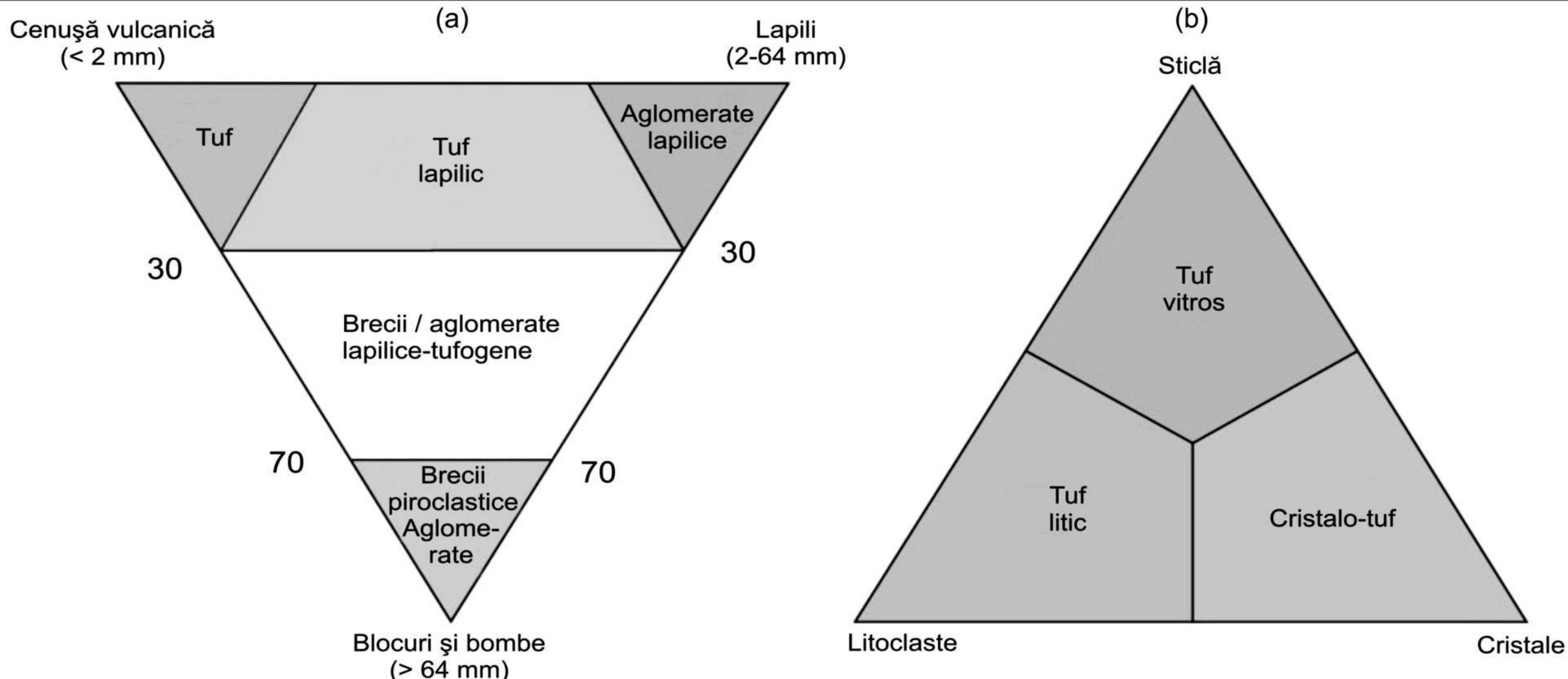
## SERIA CALCAR - GRESIE



## SERIA CALCAR - ARGILĂ



**b.1.2. Roci piroclastice** constituite din materialul expulzat ca urmare a activității vulcanice explozive și apoi transportat în bazine unde are loc sedimentarea și diageneza, rezultând rocile piroclastice cimentate. Se intercalează frecvent în seriile vulcano-sedimentare. În această categorie intră tufurile, tufitele, aglomeratele etc.



#### CLASIFICAREA ROCILOR PIROCLASTICE

- a - în funcție de dimensiunea fragmentelor (după: Pettijohn, 1975 - *Sedimentary Rocks*; Harper & Row, and Schmid, 1981 - *Geology*)  
 b - în funcție de natura materialului (după: Fischer, 1966 - *Eart Sci. Rev.*)

## (b.2) Roci chimice

Se produce alterarea rocilor continentale în climate umede

Ulterior râurile transportă ionii dizolvați în ocean

a. Ionii dizolvați sunt preluati de organismele planctonice pentru a-și construi cochiliile care, ulterior, furnizează material bioclastic pentru rocile sedimentare

Depozite evaporitice în bazine cu adâncime mică din zonele aride

### SISTEMUL SEDIMENTAR CHIMIC



b. Se produce suprasaturarea soluției și precipita componentul în exces

$\text{SiO}_2$   
plancton  
(în domeniile costiere)

$\text{CaCO}_3$   
plancton  
(în domeniul pelagic)

Halit ( $\text{NaCl}$ )  
Gips ( $\text{CaSO}_4$ )

$\text{H}_2\text{CO}_3$   
ape subterane

transport

Tipuri de roci:

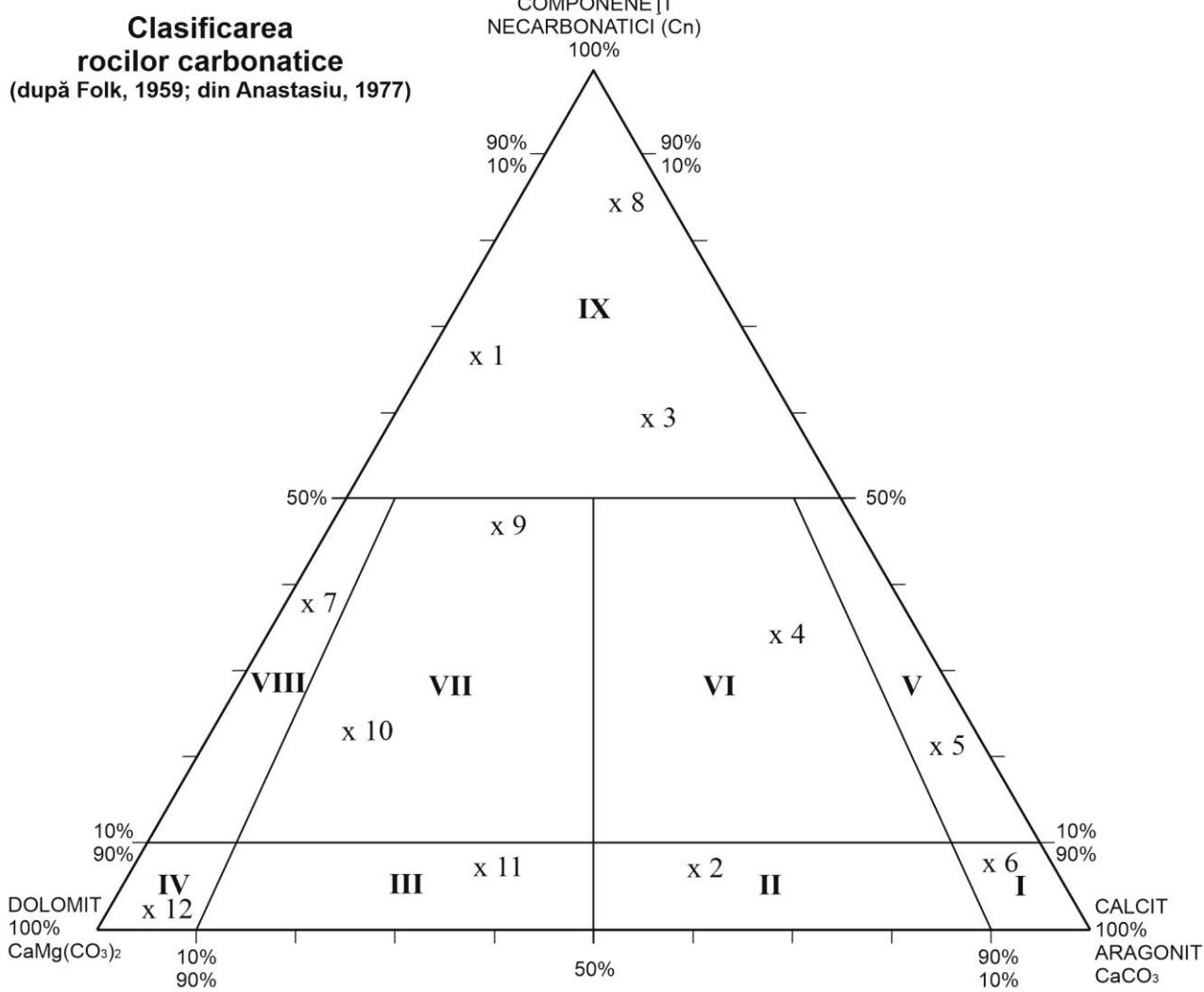
carbonatice  
silicatice  
evaporitice



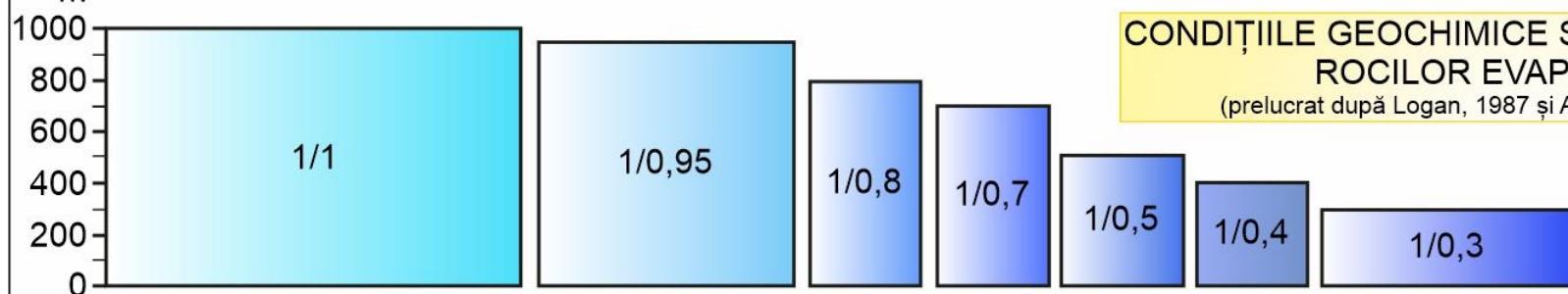
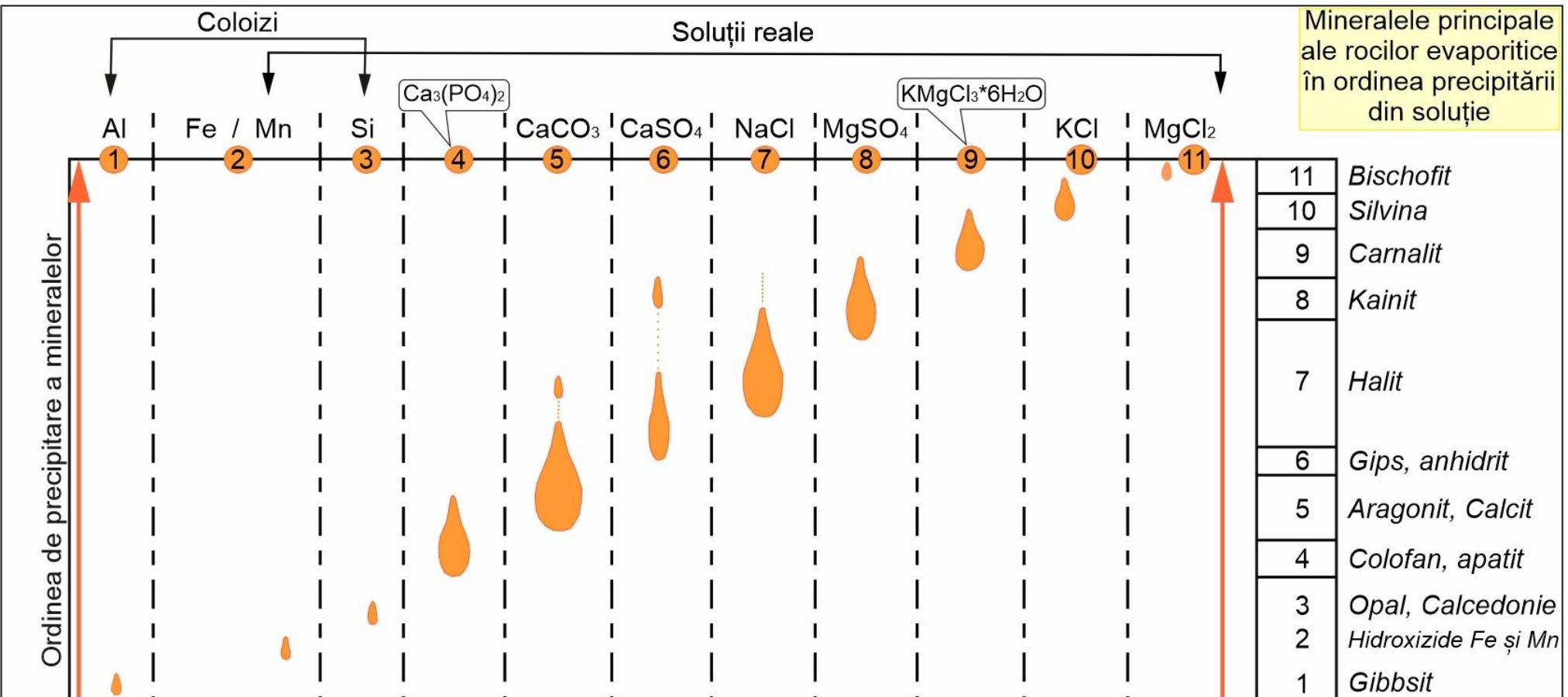
$\text{CaCO}_3$   
(bine conservat pe fundul mărilor de adâncime redusă)

$\text{CaCO}_3$   
(slab conservat în bazinele adânci)

## Roci carbonatice de precipitație chimică, fin granulare



- I. Calcar
- II. Calcar dolomitic
- III. Dolomit calcaros
- IV. Dolomit
- V. Calcar impur
- VI. Calcar dolomitic impur
- VII. Dolomit calcaros impur
- VIII. Dolomit impur
- IX. Roci eterogene cu carbonați



Variatarea concentratiei solutiei si scaderea volumului acesteia datorita procesului de evapotranspiratie, pragurile de suprasaturare specifice pentru mineralele principale si grosimea depozitelor acumulate, sunt urmatoarele:

\*Concentratia creste de la 35% - 63% → Volumul solutiei scade la 50% → Precipita CaCO<sub>3</sub> (aragonit, calcit) = 2,1m (CaCO<sub>3</sub> + alte săruri);

\*Concentratia creste de la 35% - 133% → Volumul solutiei scade la 20% → Precipita CaSO<sub>4</sub> (gips, anhidrit) = 0,27m gips si anhidrit;

\*Concentratia creste de la 35% - 371% → Volumul solutiei scade la 10% → Precipita NaCl (halit).

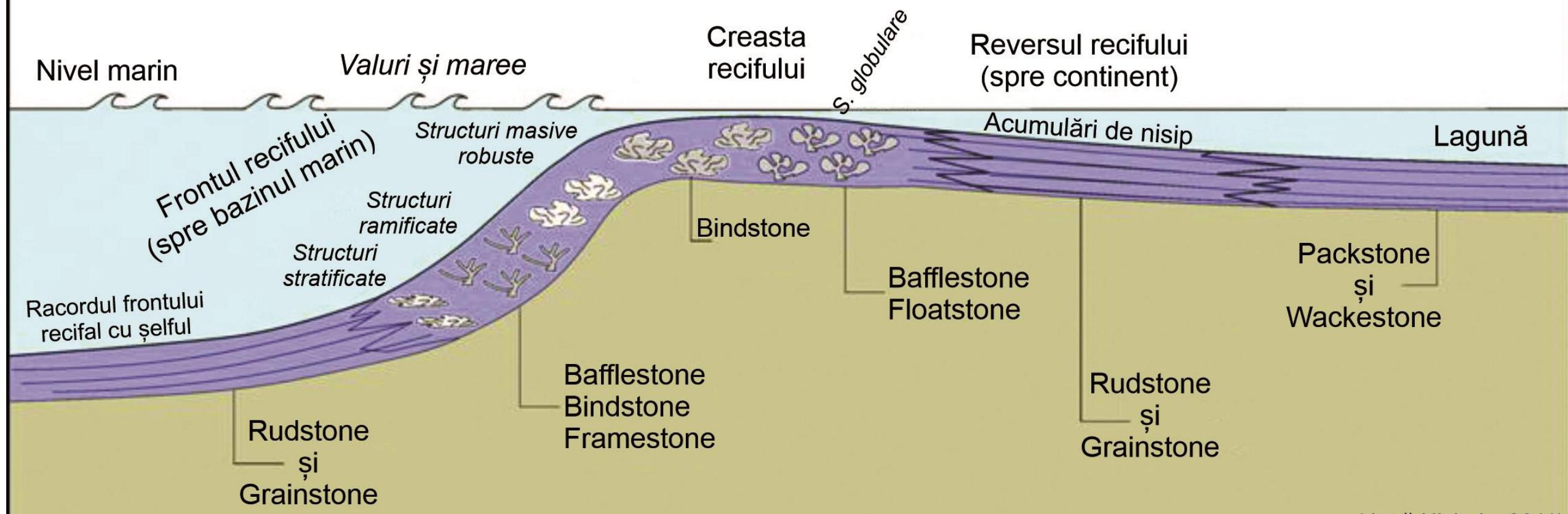
## (b.3) Roci biotice

(din Nichols, 2011)

Atoli în  
estul  
Indoneziei



### DISTRIBUȚIA FACIESURILOR ÎN COMPLEXUL RECIFAL



(după Nichols, 2011)

## Producția de material sedimentar

majoră =>

moderată =>

minoră =>

(după Nichols, 2011)

COCCOLITOFORIDEE

FORAMINIFERE  
PALNCTONICE

FORAMINIFERE  
BENTONICE

ALGELE ROȘII

ALGELE VERZI

BIVALVE

GASTEROPODE

CORALI

TRILOBITI

BRACHIOPODE

BIOZOARE

CRINOIDEE

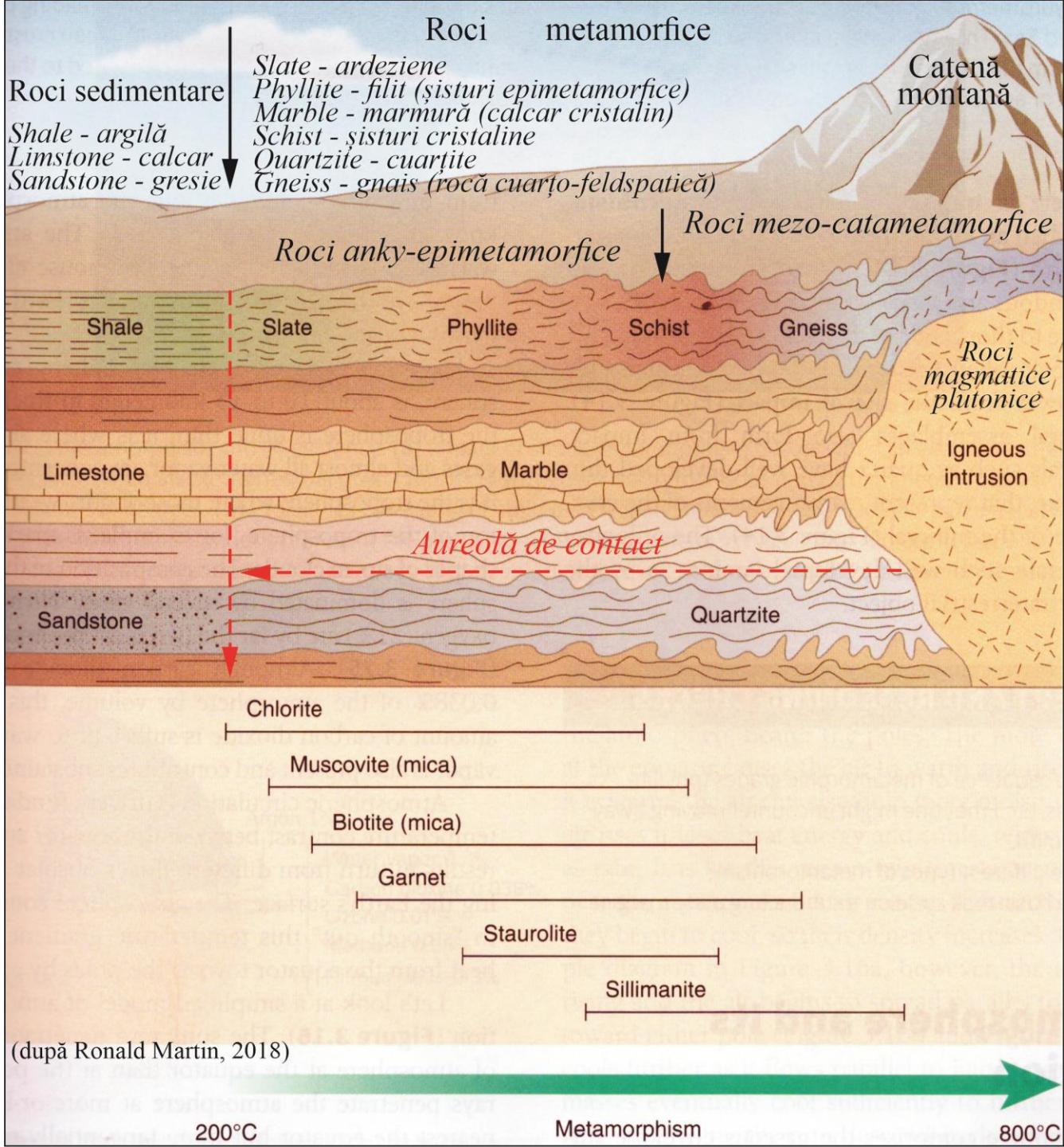
ECHINOIDEE

CENOZOIC

MESOZOIC

PALEOZOIC

## (c) Rocile metamorfice



\*Asociațiile de minerale caracteristice rocilor metamorfice, în funcție de gradul de metamorfism

		Sensul de creștere a intensității metamorfismului		
Temperatura (°C)	200°C			700°C
Minerale index pentru zonele metamorfice	Epimetamorfism (grad scăzut)	Mezometamorfism (grad mediu)	Catametamorfism (grad ridicat)	Fuziune - magmatism
	 Clorit în șist cloritos	 Muscovit și beril	 Biotit	 Almandin
Diageneză - Domeniu - sedimentar Litificare			 Silimanit	 Staurolit
	 Cuarț	 Ortoză (feldspat poasic)		
Roci metamorfice	Ardezie	Filite	Sisturi	Gnaise Catametamorfice
	Epimetamorfice		Mezometamorfice	

## Acțiunea cuplului temperatură-presiune în metamorfismul dinamo-termic

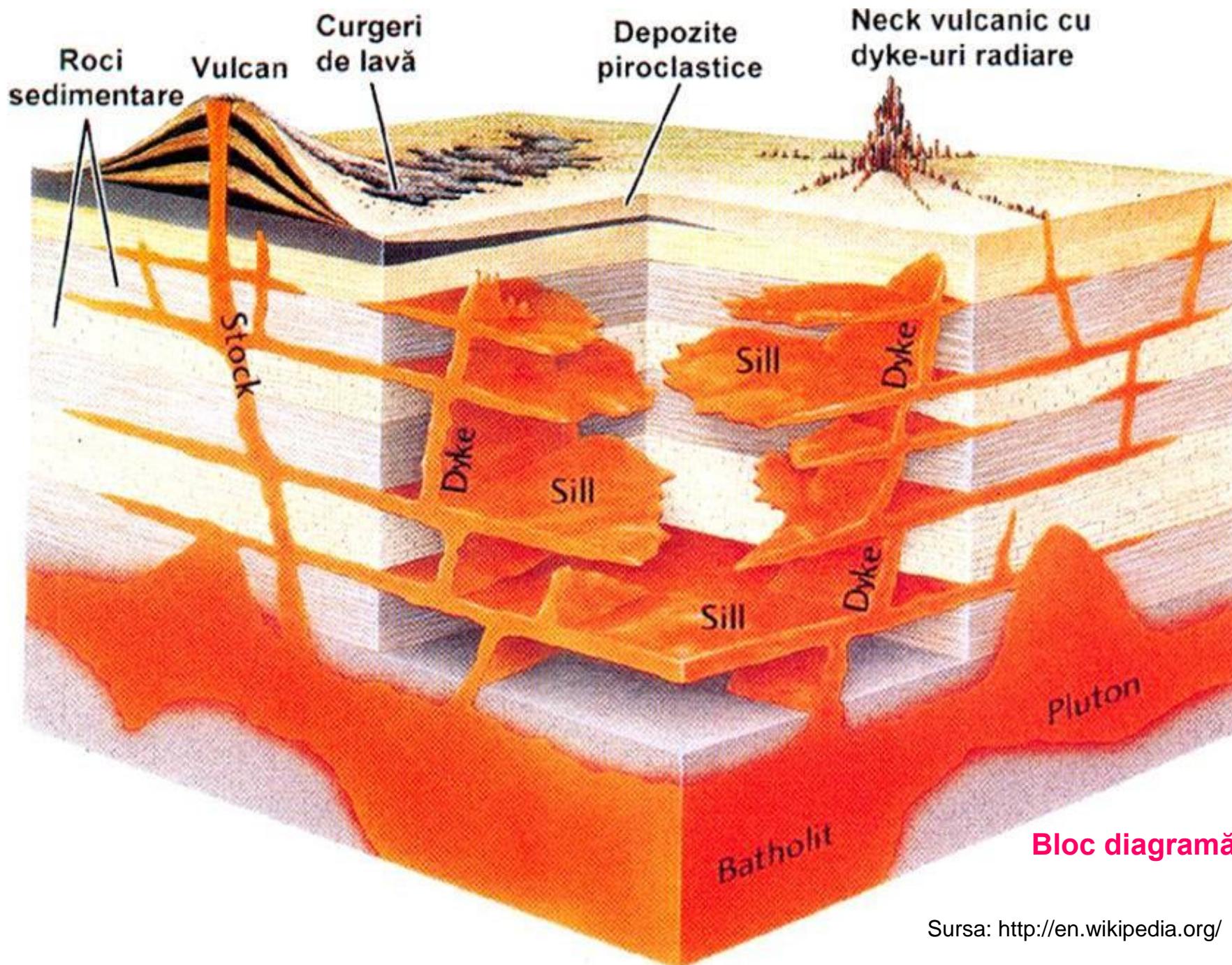
Zona de adâncime	Temperaturi [°C]	Presiune litostatică	Stressul	Tipuri de roci
Epizona	200 - 400	slabă	puternic	Filite și șisturi
Mezozona	400 – 600	medie	slab	Micașisturi Amfibolite Marmure Cuartite
Catazona	600 – pct. de fuziune al rocilor	puternică	slab / f. slab	Gnaise Roci cuarțo-feldspatice

## Asociații litologice corespunzătoare zonelor mineralogice

<b>Zona cu clorit</b>	Filite Şisturi clorito-sericitoase Şisturi clorito-sericitoase cu albit Şisturi cu cloritoid
<b>Zona cu biotit</b>	Şisturi cu biotit Şisturi cu sericit și biotit Şisturi cu clorit și biotit Şisturi cu albit și biotit
<b>Zona cu almandin</b>	Micașisturi cu granat Micașisturi cu granat și albit Micașisturi cu grafit
<b>Zonele cu disten, staurolit și sillimanit</b>	Şisturi cuarțo-feldspatice Ortognaise Paragnaise

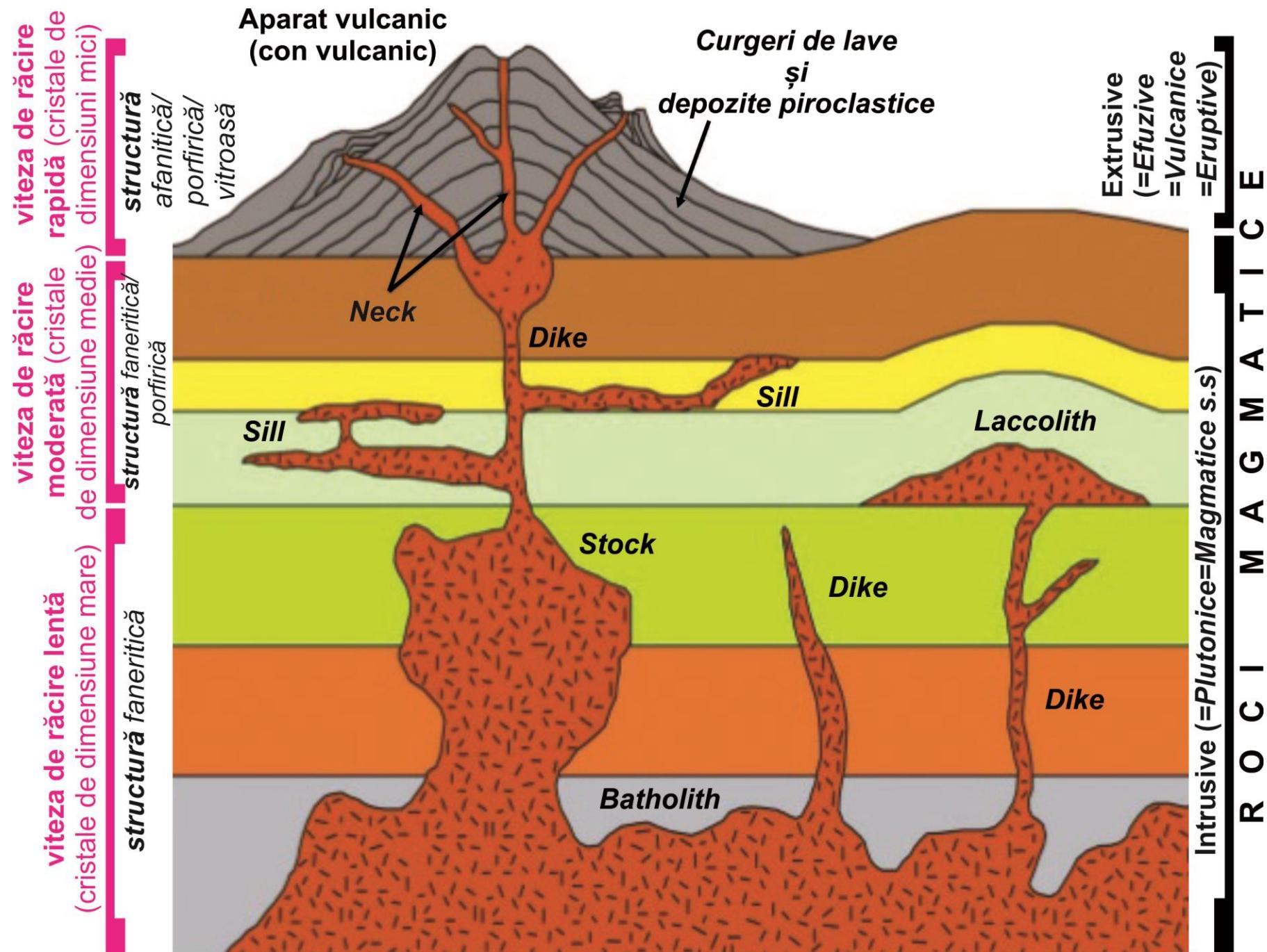
## **(5) Structurile primare ale rocilor magmatice și sedimentare**

*(corpuri de roci rezultate în urma proceselor genetice,  
nedeformate tectonic)*



Sursa: <http://en.wikipedia.org/>

**Secțiune  
prin  
corpuri  
magmatice**

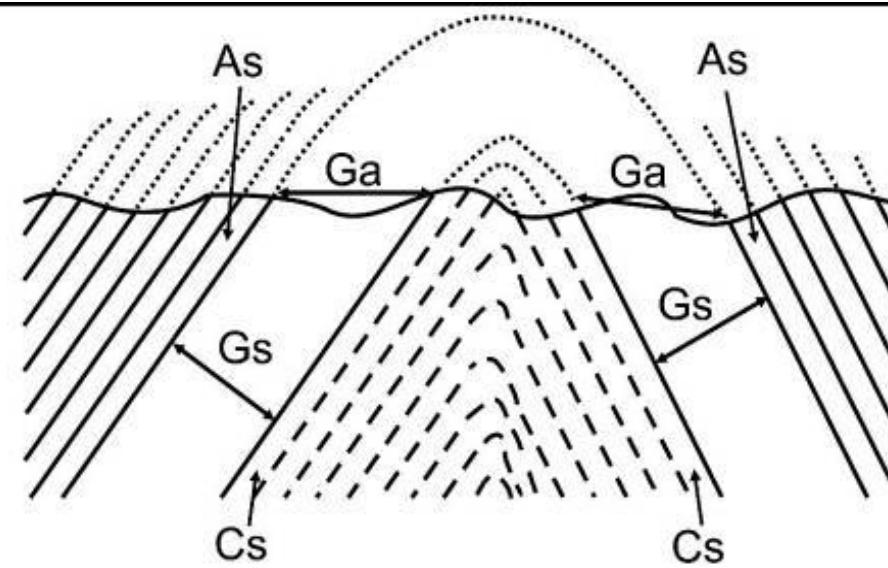
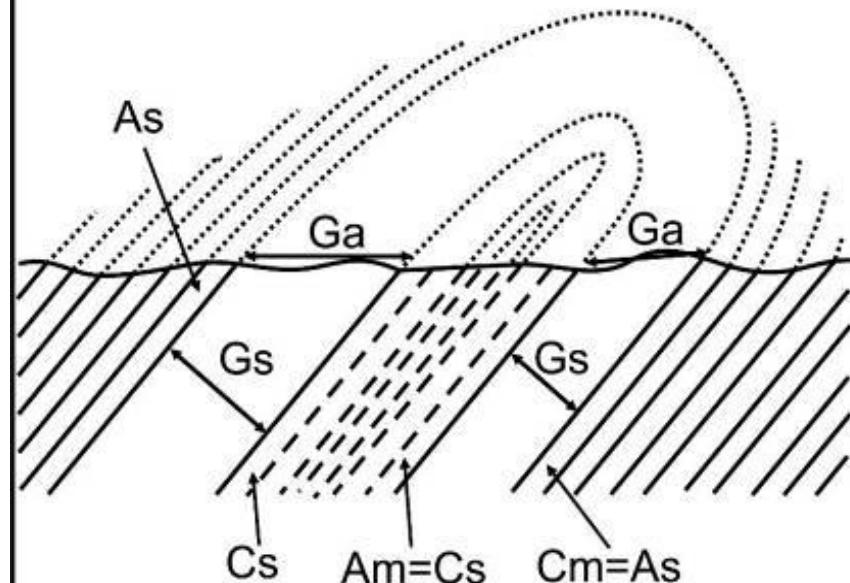
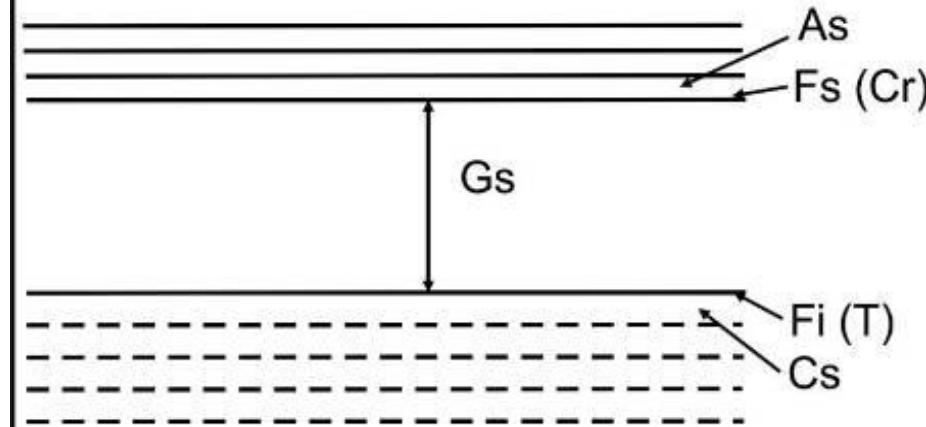


(sursa: Kenneth A. Bevis, 2013; din <https://www.slideshare.net/venkateshsambandan/intrusive-topography>)

**STRATUL** – unitatea litologică fundamentală a rocilor sedimentare, cu geometrie tabulară, omogenitate internă (mineralogică, granulometrică, culoare specifică, separate prin supafe de stratificație relativ plane, în general paralele. Grosimile sunt foarte variabile, de la câțiva cm pînă la 1m. Corpurile cu grosimi mai mari de 1m sunt denumite bancuri.

**LAMINELE** – sunt subunități milimetrice ale stratelor.

### Elementele morfologice ale stratului



Fs - fața superioară a stratului  
 (= creștetul stratului)

Fi - fața inferioară a stratului  
 (= talpa stratului)

Gs- grosimea stratigrafică (normală) a stratului

Ga- grosimea aparentă a stratului

As - acoperișul stratigrafic al stratului

Am- acoperișul morfologic al stratului

Cs - culcușul (patul) stratigrafic al stratului

Cm- culcușul (patul) morfologic al stratului

## **FORMATIUNEA LITOSTRATIGRAFICĂ**

**Litostratigrafia** – este o ramură a stratigrafiei care se ocupă cu separarea volumelor de roci cu caractere specifice în *unități litostratigrafice* și corelarea acestora pe baza caracterelor litologice și cronostratigrafice.

**Unitatea litostratigrafică** reprezintă un volum de roci sedimentare, magmatische sau metamorfice, alcătuită din strate, curgeri etc., constituite dintr-un singur tip petrografic sau o combinație de tipuri, care reflectă condițiile sedimentogenetice, magmatogene sau metamorfogene ale rocilor. Acestea se deosebesc net de unitățile din culcuș și acoperiș. Unitățile litostratigrafice reflectă extensiunea spațială și în timp a condițiilor genetice din bazinile de sedimentare și domeniile magmatische și metamorfice. Unitatea litostratigrafică de bază, cartabilă, cu care se operează în teren și se efectuează corelările litostratigrafice este *formațiunea litologică*.

**Formațiunea litologică** este alcătuită dintr-o succesiune stratigrafică (o sumă de strate, curgeri de lave, alternanțe de curgeri de lave cu strate sedimentare etc.) relativ omogenă din punct de vedere litologic (petrografic) și stratonomic (al succesiuni stratelor de roci) și care reprezintă persistența unor anumite condiții genetice în domeniile de formare ale rocilor. Formațiunile pot avea grosimi de la câțiva metri până la câteva sute de metri.

Caracteristicile litologice ale unei formațiuni sunt descrise pe o secțiune unde aflorează în totalitate și se pot observa raporturile de continuitate cu formațiunile din culcuș și acoperiș. Acest afloriment se numește secțiune de referință și volumul de roci descris se numește stratotip. Orice separare ulterioară a formațiunii în alte regiuni trebuie să se raporteze la stratotip, pentru a se putea efectua în final corelările litostratigrafice.

Formațiunile litologice sunt divizate în membri, pe aceleași criterii privind omogenitatea relativă a volumelor de roci separate. O sumă de formațiuni, în succesiune stratigrafică, depuse într-un interval de timp precizat, se numește grup.



FORMAȚIUNEA DE TISARU  
CRETACIC MEDIU

FORM. DE HANGU, SENONIAN



FORMATIUNEA DE SURCELE, EOCEN INFERIOR





FORM. DE STRAJA, YPRESIAN

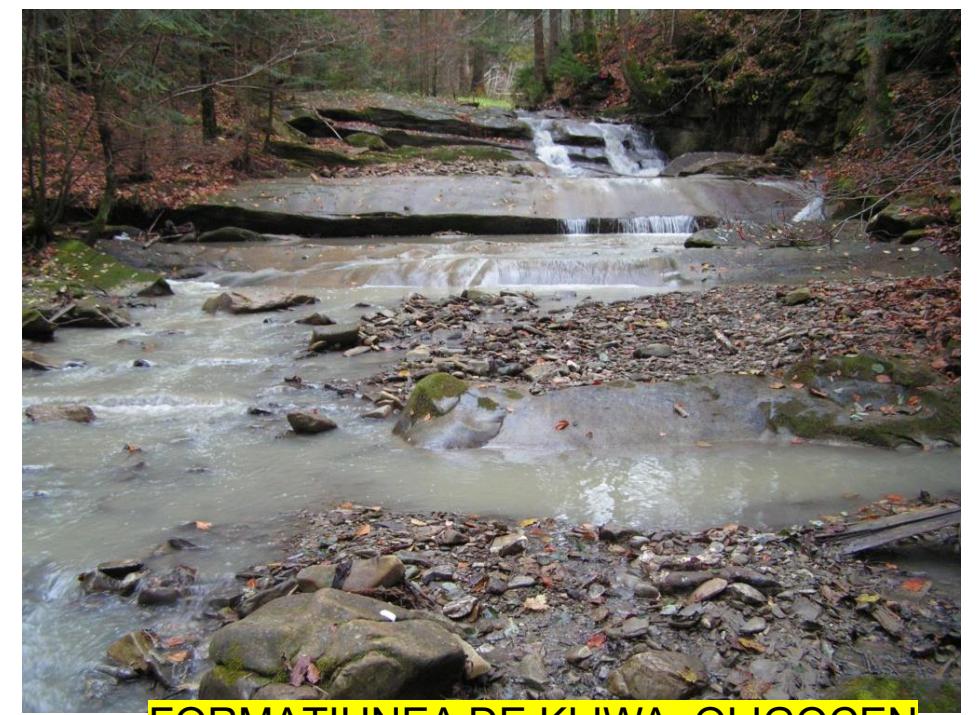


FORMATIUNEA DE SCORBURA, LUTETIAN





FORMAȚIUNEA DE PLOPU, PRIABONIAN



FORMAȚIUNEA DE KLIWA, OLIGOCEN







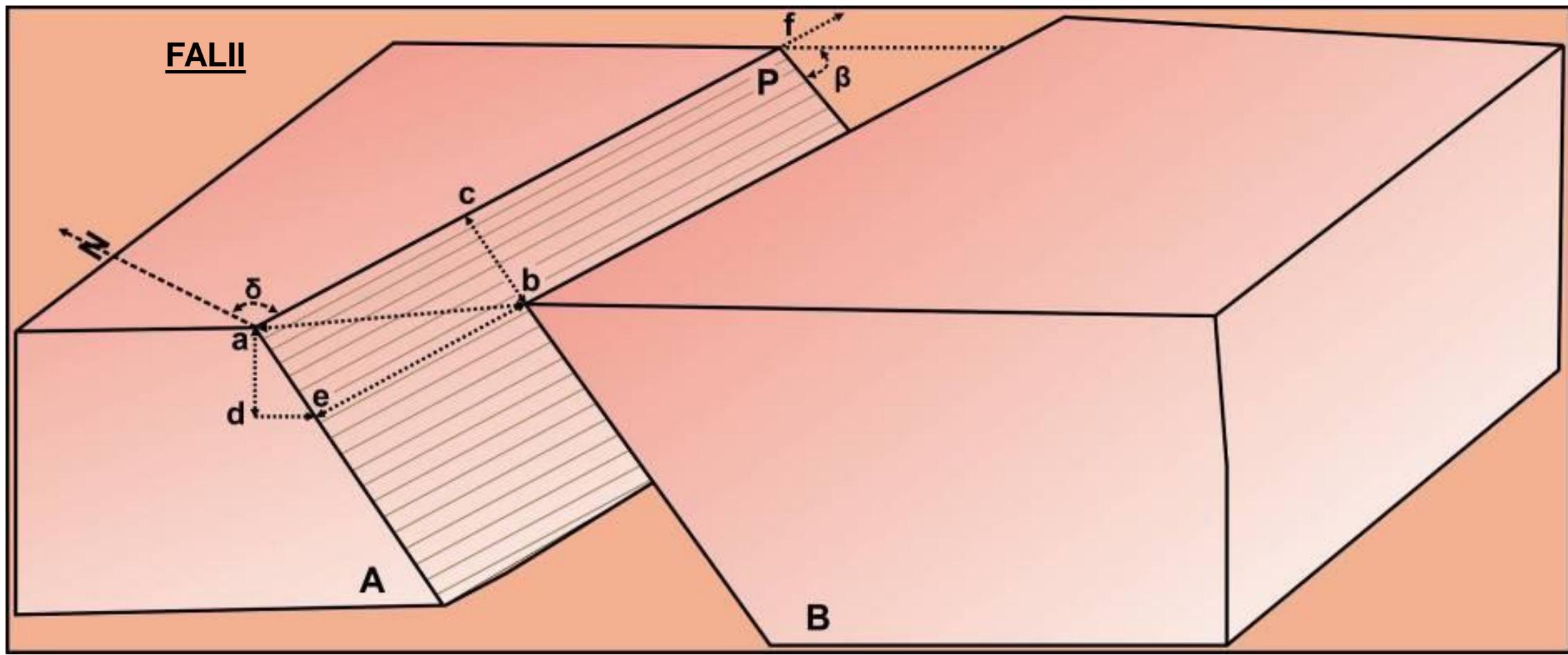




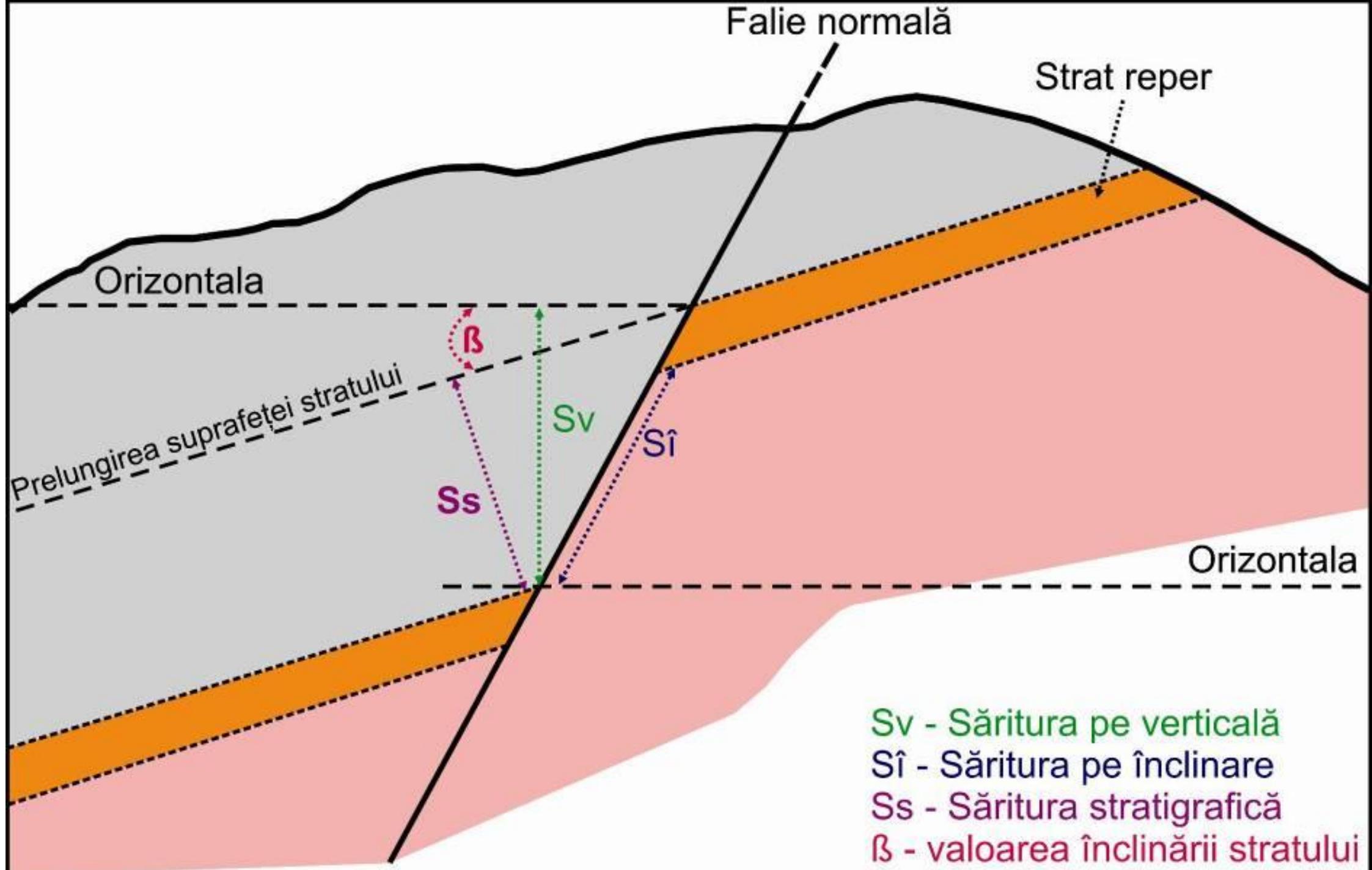
## **(6) Structurile tectonice**

(cute, falii și asociații de cute falii: *pânze tectonice de acoperire și de șariaj*)

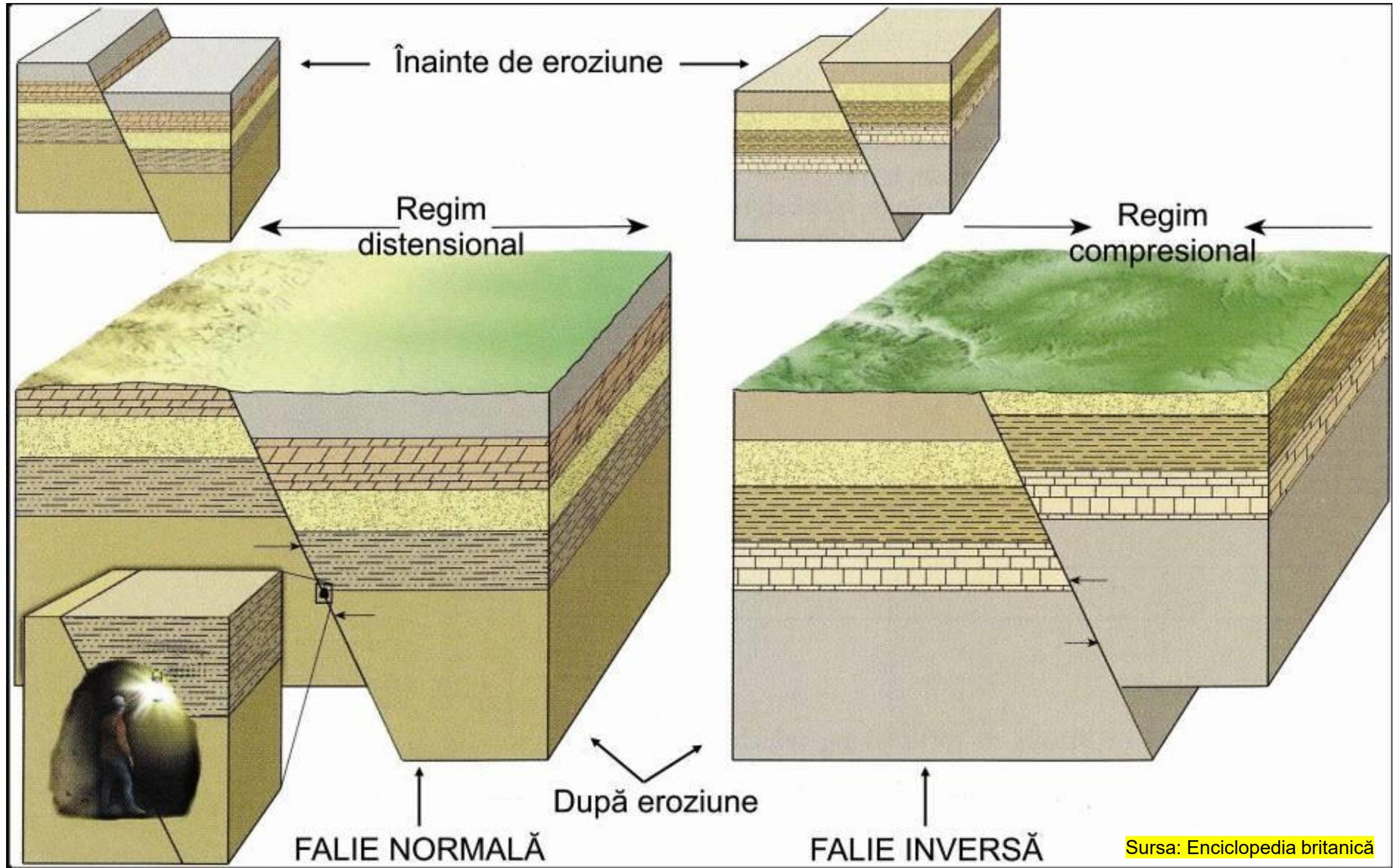
## FALII



- *planul de falie* (P) - reprezintă suprafața după care are loc deplasarea celor două compartimente formate prin fracturarea stivei de roci;
- *direcția faliei* (af) - este linia rezultată din intersecția planului de falie cu un plan orizontal;
- *orientarea direcției faliei* ( $\delta$ ) - reprezintă unghiul format de direcția faliei cu meridianul (direcția nord);
- *înclinarea faliei* ( $\beta$ ) - este unghiul diedru format dintre planul de falie și un plan orizontal;
- *săritura faliei* (pasul sau saltul) (ab) - constituie deplasarea a două puncte de pe cele două compartimente, inițial adiacente, măsurată pe planul faliei. Se disting mai multe categorii de săriri, și anume:
  - *săritura pe înclinare* (ae) - este componenta săririi totale măsurată pe înclinare și reprezintă mărimea deplasării compartimentelor măsurată după linia de cea mai mare pantă din planul faliei;
  - *săritura verticală* (ad) - este componenta pe verticală a săririi totale;
  - *săritura orizontală* (eb = ac) - este componenta pe orizontală a săririi pe înclinare, materializată în mărimea deplasării în plan orizontal;
  - *săritura stratigrafică* (Ss) - reprezintă deplasarea corespunzătoare intervalului de depunere a formațiunilor litologice (grosimea stratigrafică a depozitelor formate în „lacuna tectonică”).



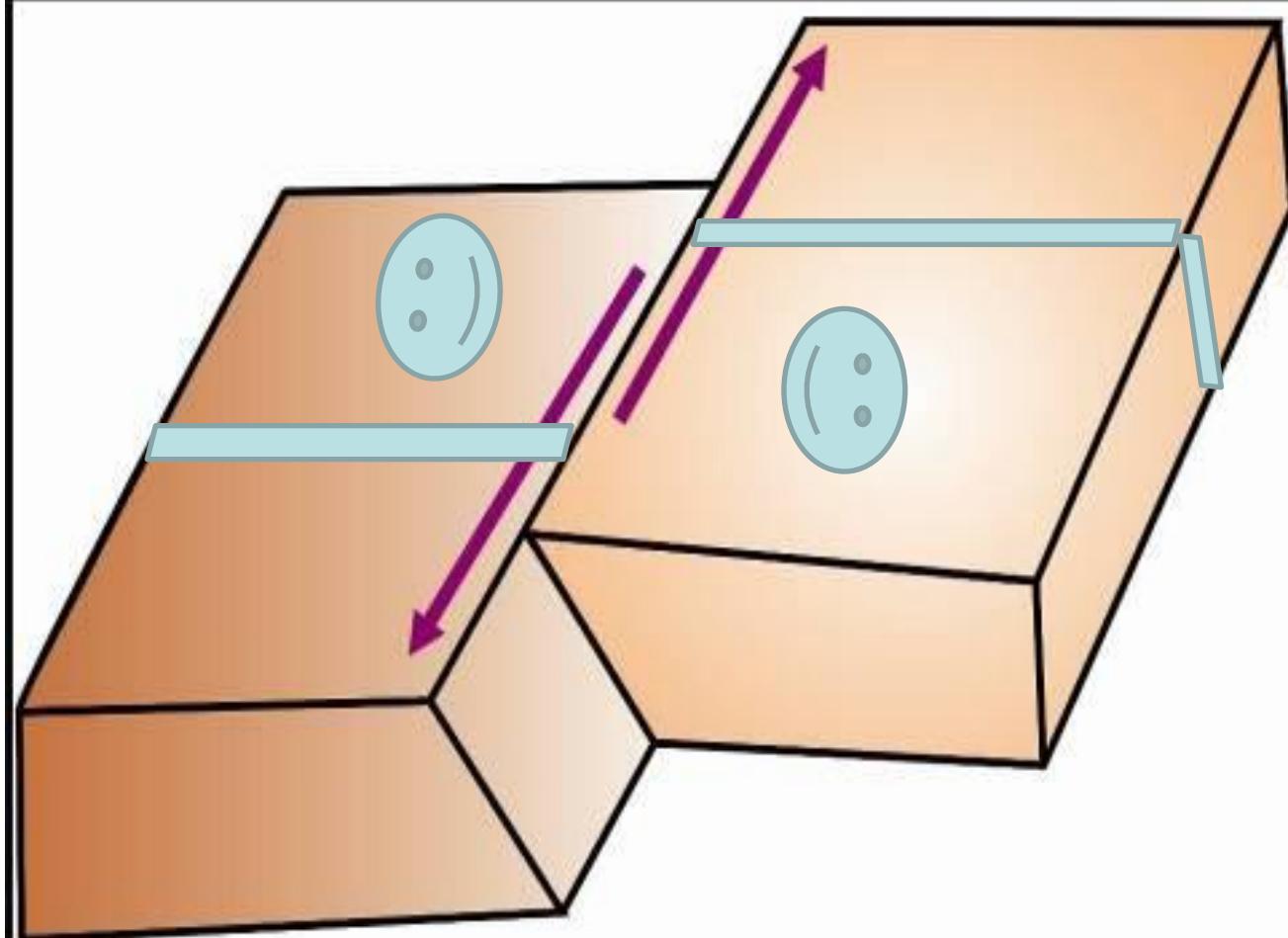
## CLASIFICAREA FALILOR



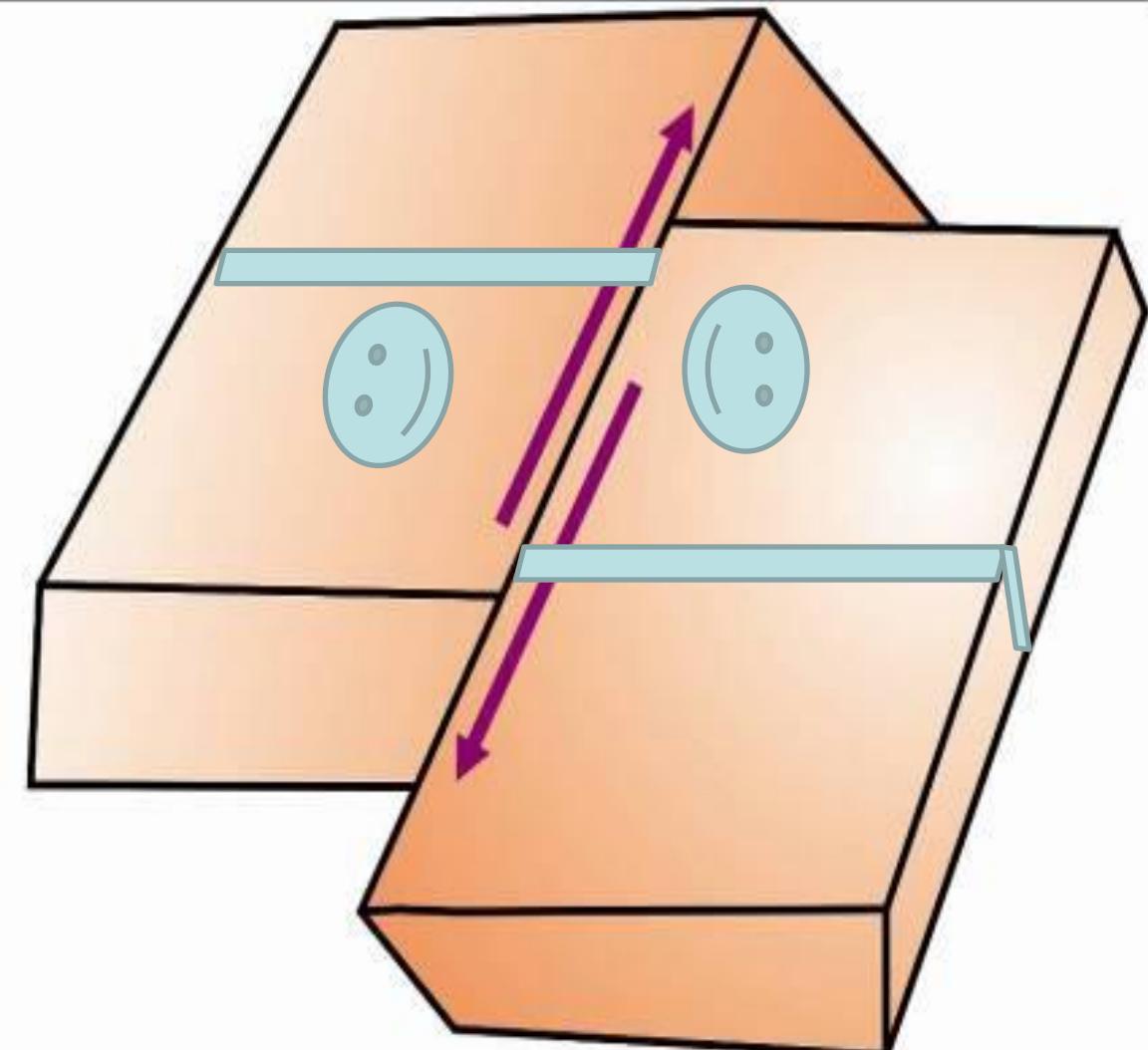
## Modul de formare a fracturilor distensionale în zăpadă-firn



**Falii transcurrente (de decroșare; cu deplasare în plan orizontal)**



Falie transcurrentă senestră



Falie transcurrentă dextră

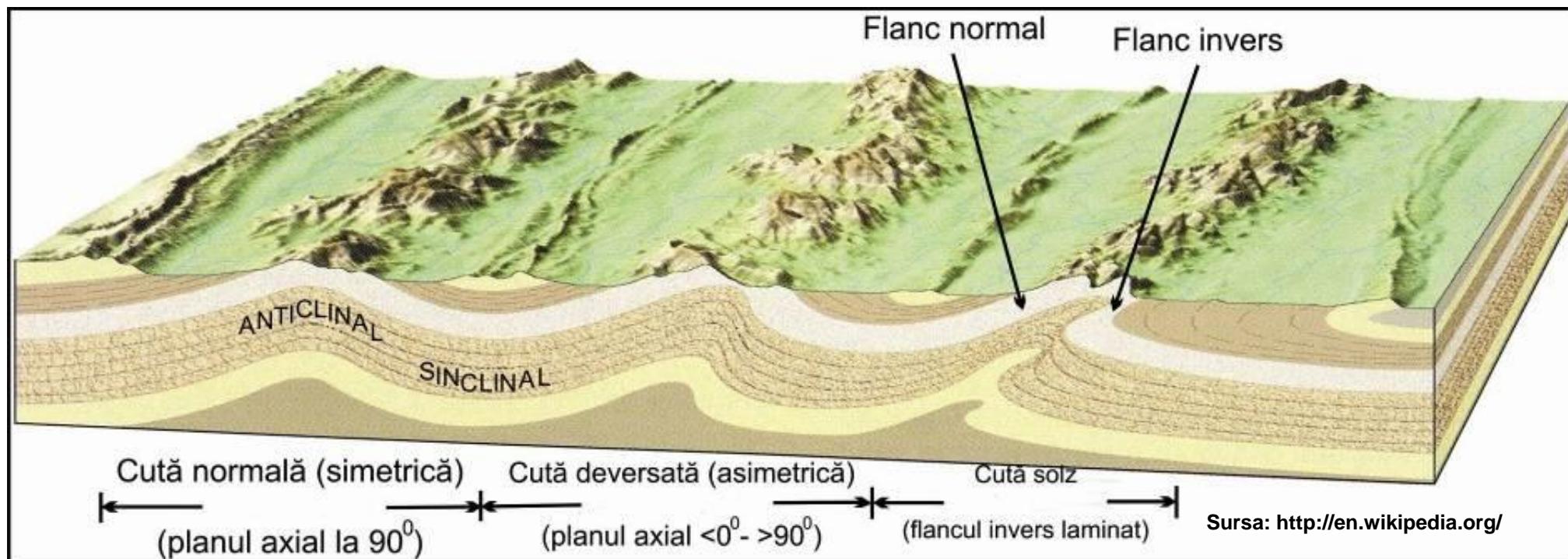
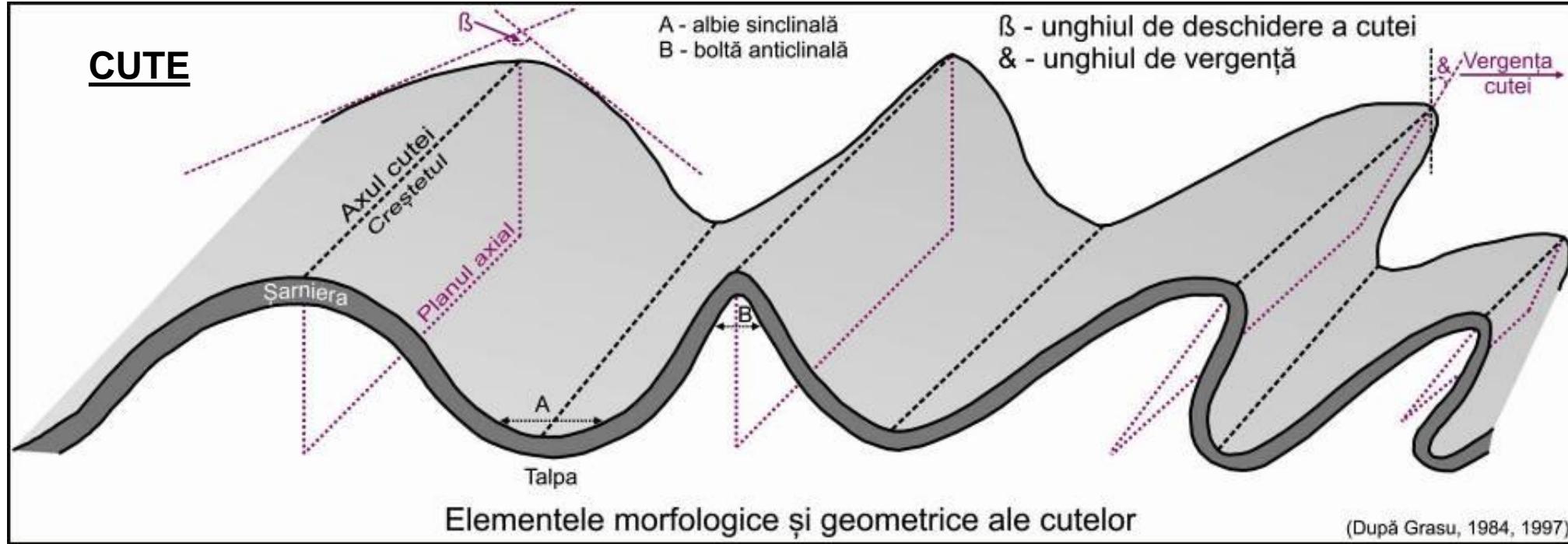
## FALII TRANSFORMANTE

Deplasarea în plan orizontal a compartimentelor tectonice și a flancurilor dorsalelor medio-oceanice, de-a lungul unei falii transformante și localizarea focarelor seismice

- 1 - Poziția flancurilor dorsalelor medio-oceanice la un timp relativ scurt după riftare
- 2, 3 - Poziția succesivă a frontului flancurilor dorsalei medio-oceanice în timpul procesului de expansiune
- 4 - Sensul deplasării compartimentelor tectonice și a flancurilor dorsalei în raport cu falia transformantă
- 5 - Falie transformantă
- 6 - Localizarea focarelor seismice în planul faliei transformante

(după Bleahu, 1984)

## CUTE



## Cheile Tișătei

Cută culcată (planul axial orizontal)



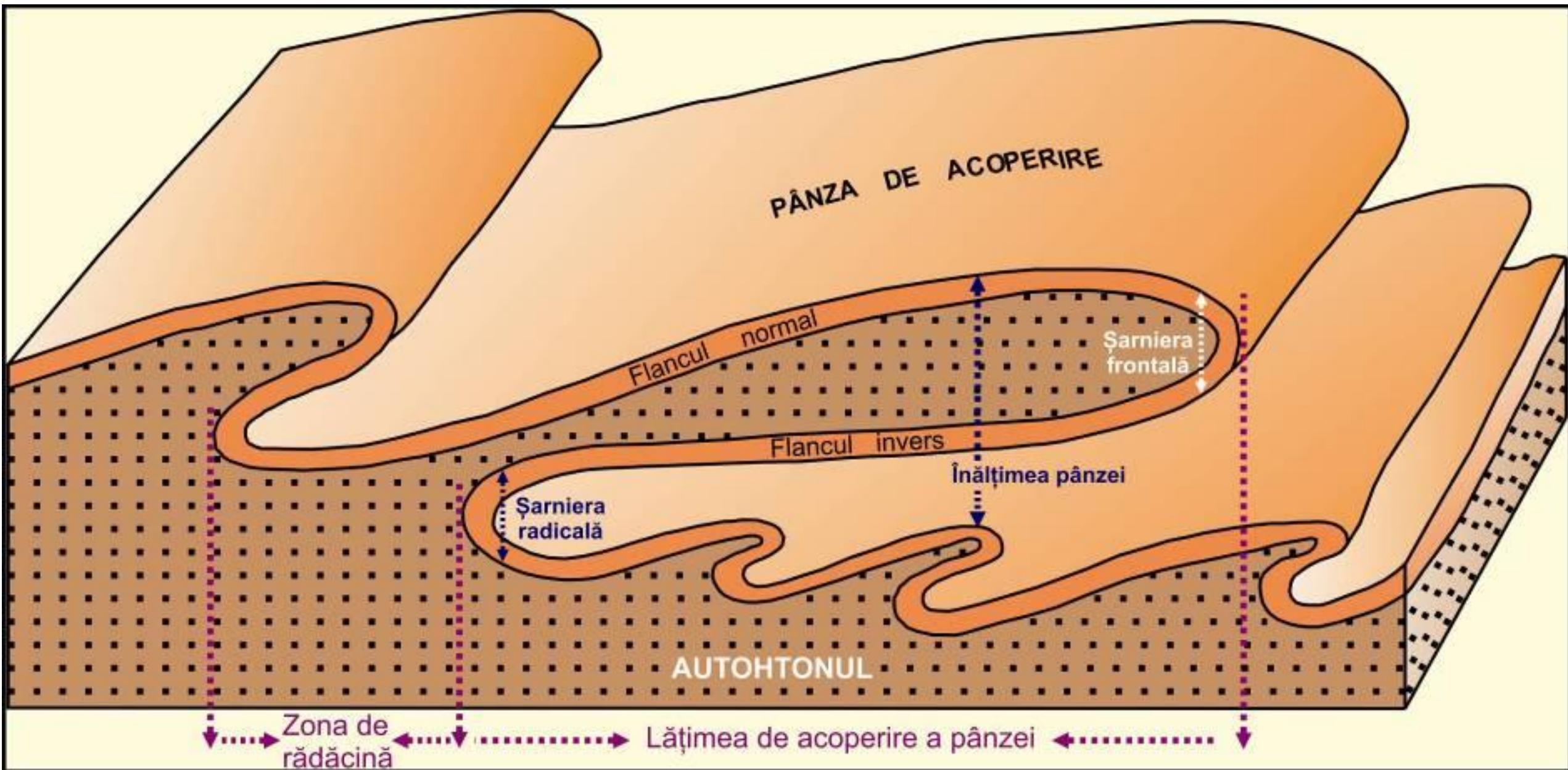
Cute chevron în Pânza de Vrancea  
(Cheile Tișitei, Bazinul Putnei)



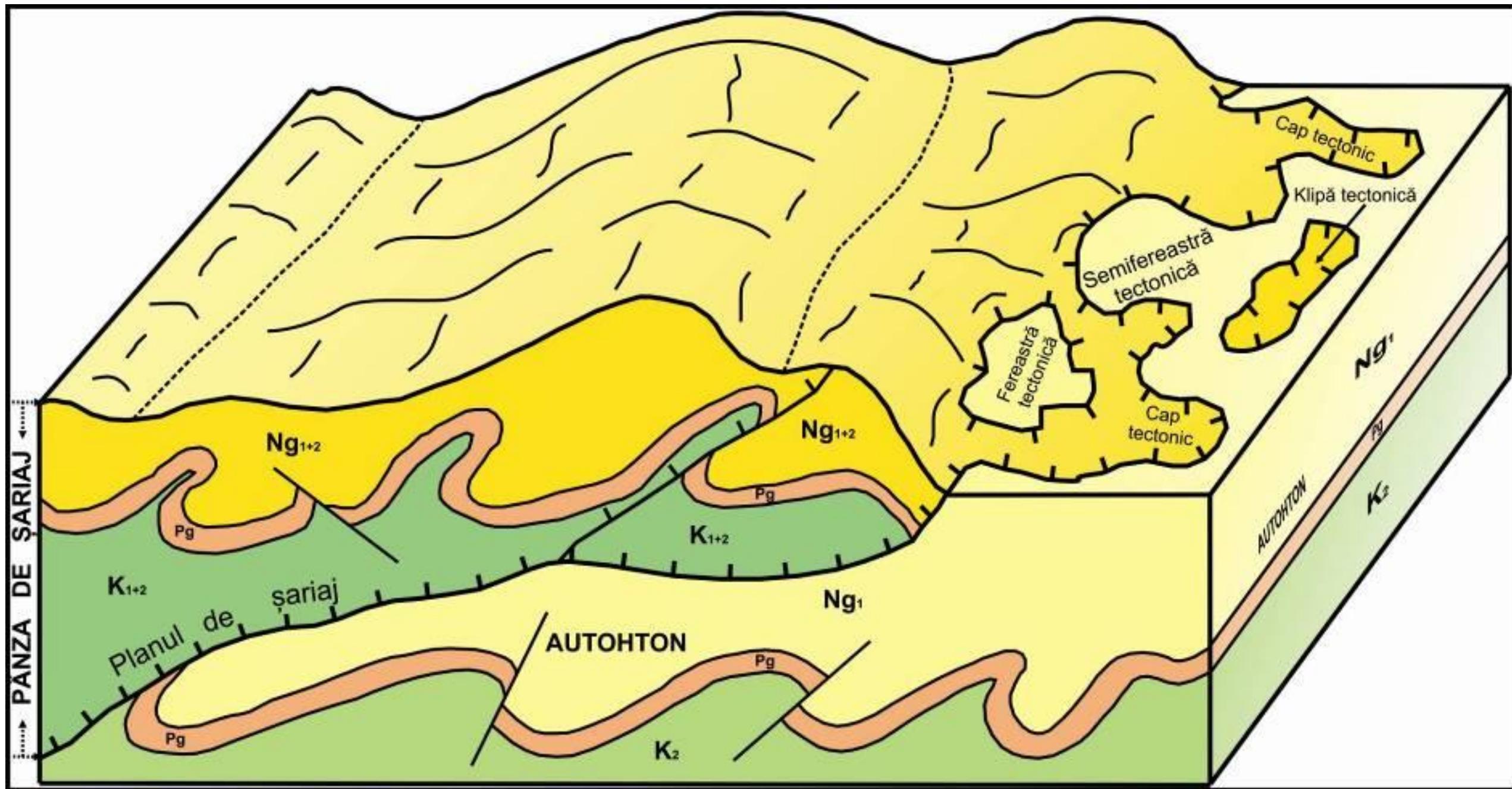
**Cută deversată în fruntea Pânzei de Tarcău  
(pârâul Voitinel, Bazinul Sucevei)**



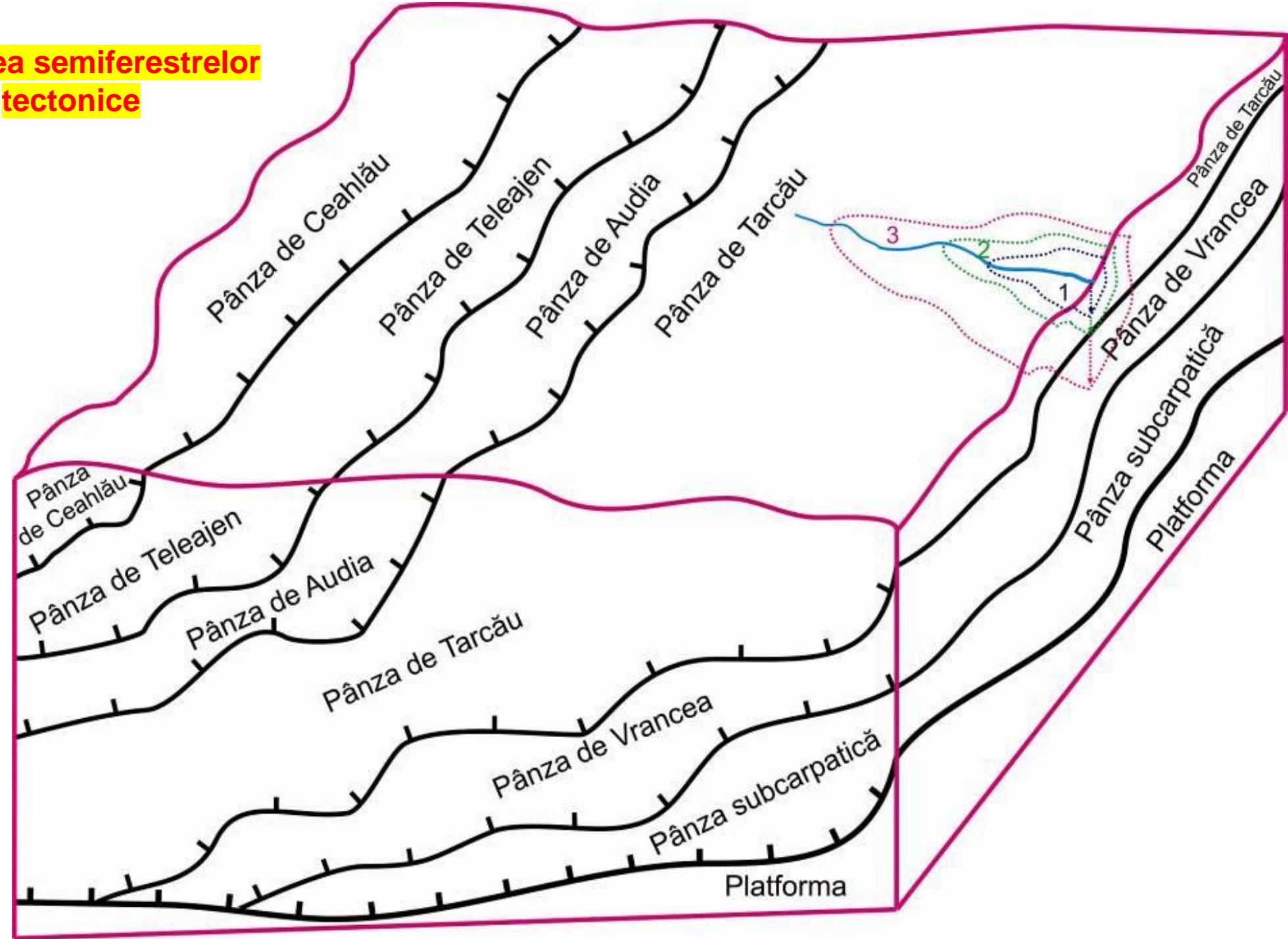
## PÂNZE TECTONICE: *Pânzele de acoperire și elementele morfologice*



## Pânzele de şariaj şi elementele morfologice



## Formarea semiferestrelor tectonice



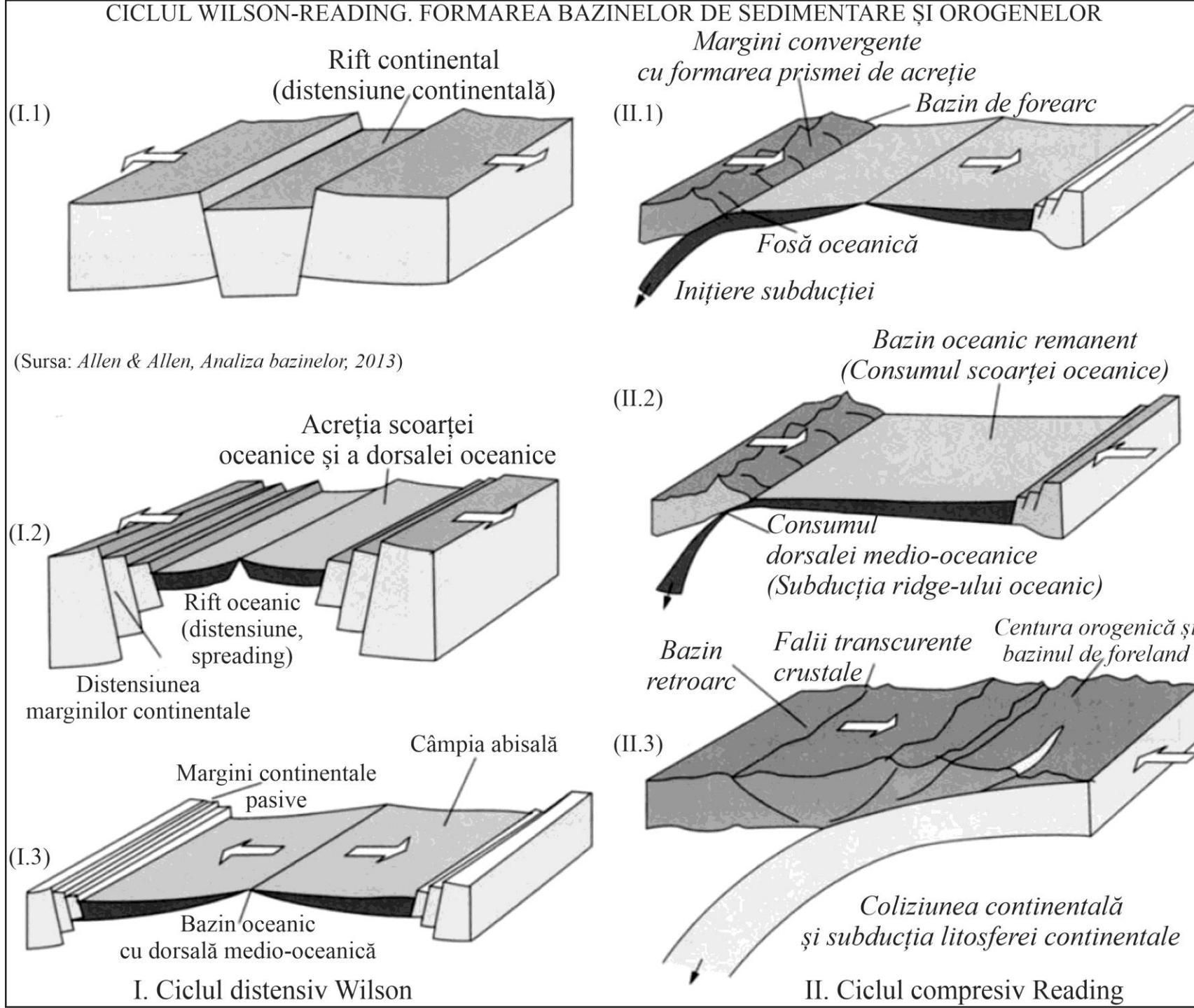
## **7. Structuri ale scoarței terestre**

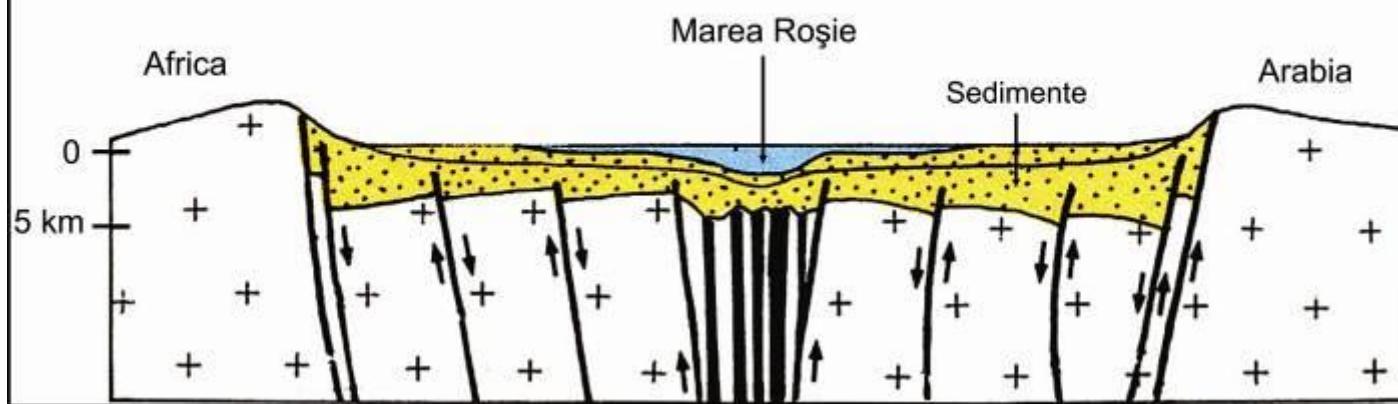
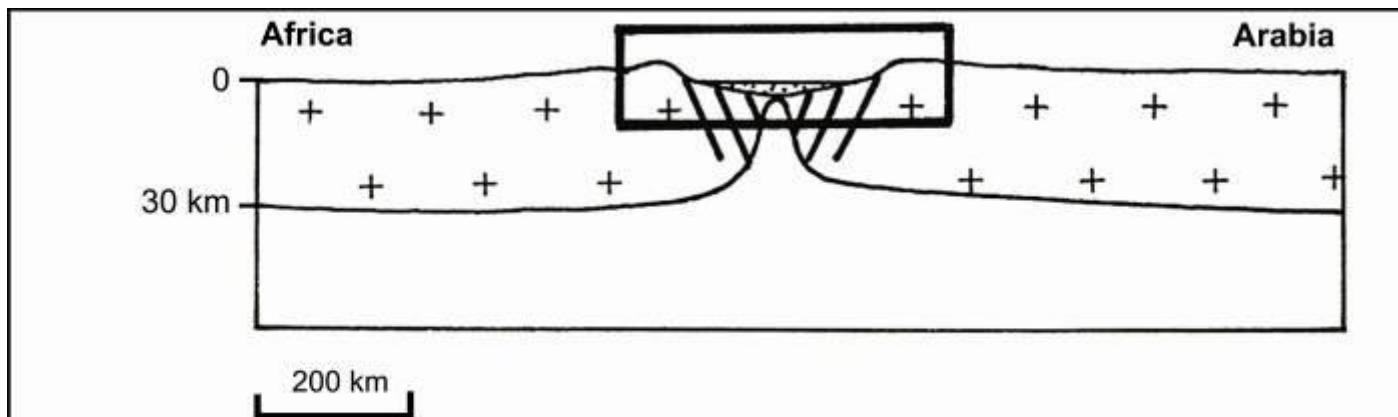
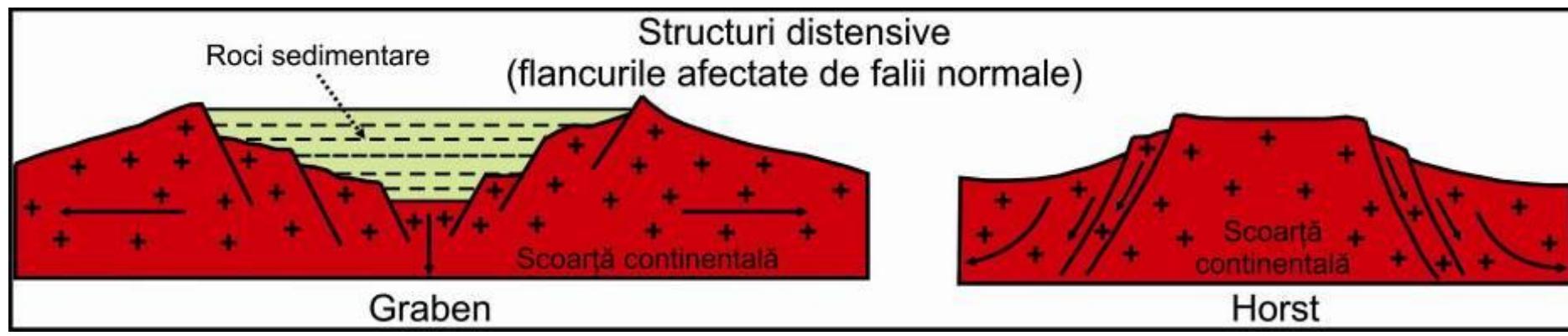
Morfostructurile de distensiune (rifturi, grabene, horsturi, dorsale medio-oceanice etc.) și **de compresiune** (orogenele cu zonele structurale interne. De ex: zone alcătuite din pânze de soclu – **bazine intracontinentale și margini continentale pasive / bazine oceanice** - zone cristalino-mesozoice; zone alcătuite din pânze de cuvertură - **bazine de foreland periferice**, fliș-molasă; **arcuri vulcanice continentale** - vulcanite laramice, vulcanite neogene; **arcuri vulcanice insulare**; **bazine molasice interne** etc.);

Structuri de distensiune: **grabene, horsturi, rifturi, bazine oceanice**

Structuri de compresiune: **orogene**

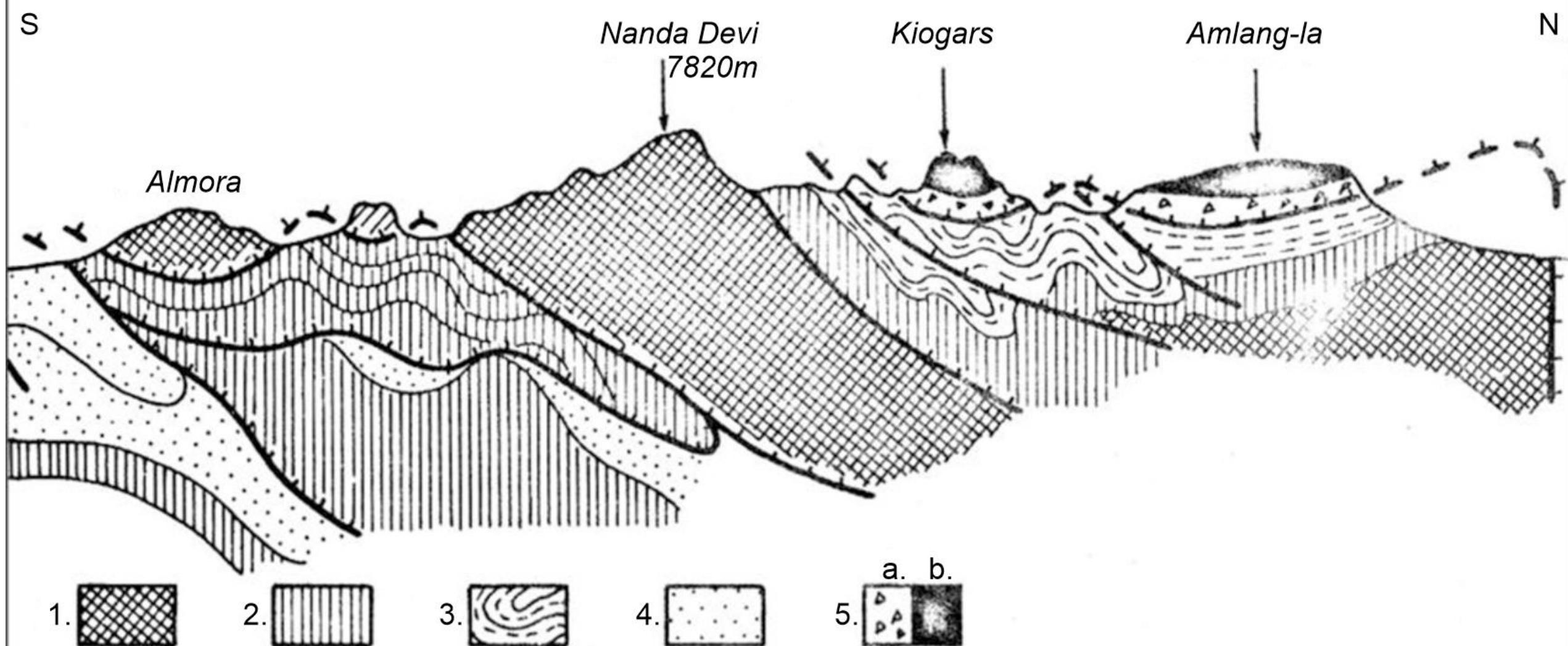
# CICLUL WILSON-READING. FORMAREA BAZINELOR DE SEDIMENTARE ȘI OROGENELOR





# Catene orogenice

SECȚIUNE GEOLOGICĂ PRIN MUNȚII HIMALAIA (după Gasner)



1 - Precambrian; 2 - Paleozoic; 3 - Mesozoic, fliș; 4 - Cenozoic; 5a - Olistostrome; 5b - Ofiolite

## **Structura în pânze de șariaj a Orogenului Est-Carpatic**

VEST

## CONTEXTUL PALEOGEOGRAFIC ÎN BADENIAN

EST

### DACIDELE MEDIANE

## **BAZINUL FLIŞUL INTERN**

## DOMENIUL FLIȘULUI EST-CARPATIC

DOM. DE

MOLASĂ

## DACIDE EXTERNE

Pânza de  
Ceahlău

Pânza de  
Teleajen

## ânza de Audia

MOLDAVIDE

## Panza e Tarcău

Panza  
de Vrancea

## Subdomeniul subcarpatic

The diagram illustrates a geological cross-section through the Eastern European Platform, showing the following features from west to east:

- PANZELE BUCOVINICE**: Labeled with a pink arrow pointing upwards.
- FCC**: Indicated by a pink line.
- Pânza de Ceahlău (depozite cretacice)**: Labeled with a green line.
- Filia Lutu Rosu**: Labeled with a green line.
- Pânza de Teleajen (depozite cretacice)**: Labeled with a green line.
- Filia Teleajen**: Labeled with a blue line.
- (depozite cretacice, paleocene și eocene)**: Labeled with a blue line.
- Filia Audia**: Labeled with a blue line.
- Audia**: Labeled with a blue line.
- (Depozite aquitanian-burdigaliene oligocene eocene paleocene cretacice)**: Labeled with a blue line.
- Pânza de Tarcău**: Labeled with a blue line.
- Filia Tarcău**: Labeled with a blue line.
- (Depozite badeniene aquitanian-burdigaliene oligocene eocene paleocene cretacice)**: Labeled with a blue line.
- Pânza de Vrancea**: Labeled with a blue line.
- Filia externă**: Labeled with a pink line.
- Nivelul marin**: Indicated by a horizontal blue line at the top right.
- Depozite badeniene burdigaliene aquitaniene oligocene**: Labeled near the eastern end.
- Fundament EST-EUROPEAN**: Indicated by a thick blue line at the bottom.

**(9) Unități morfostructurale majore ale scoarțelor  
continentale: orogene și platforme**

# CICLUL GEOTECTONIC ÎN FUNCȚIE DE TIPUL DE SUBDUCȚIE

**1. Subducție placă oceanică – placă oceanică.**

\*Se formează arcuri insulare; Coliziune continent-arc insular.

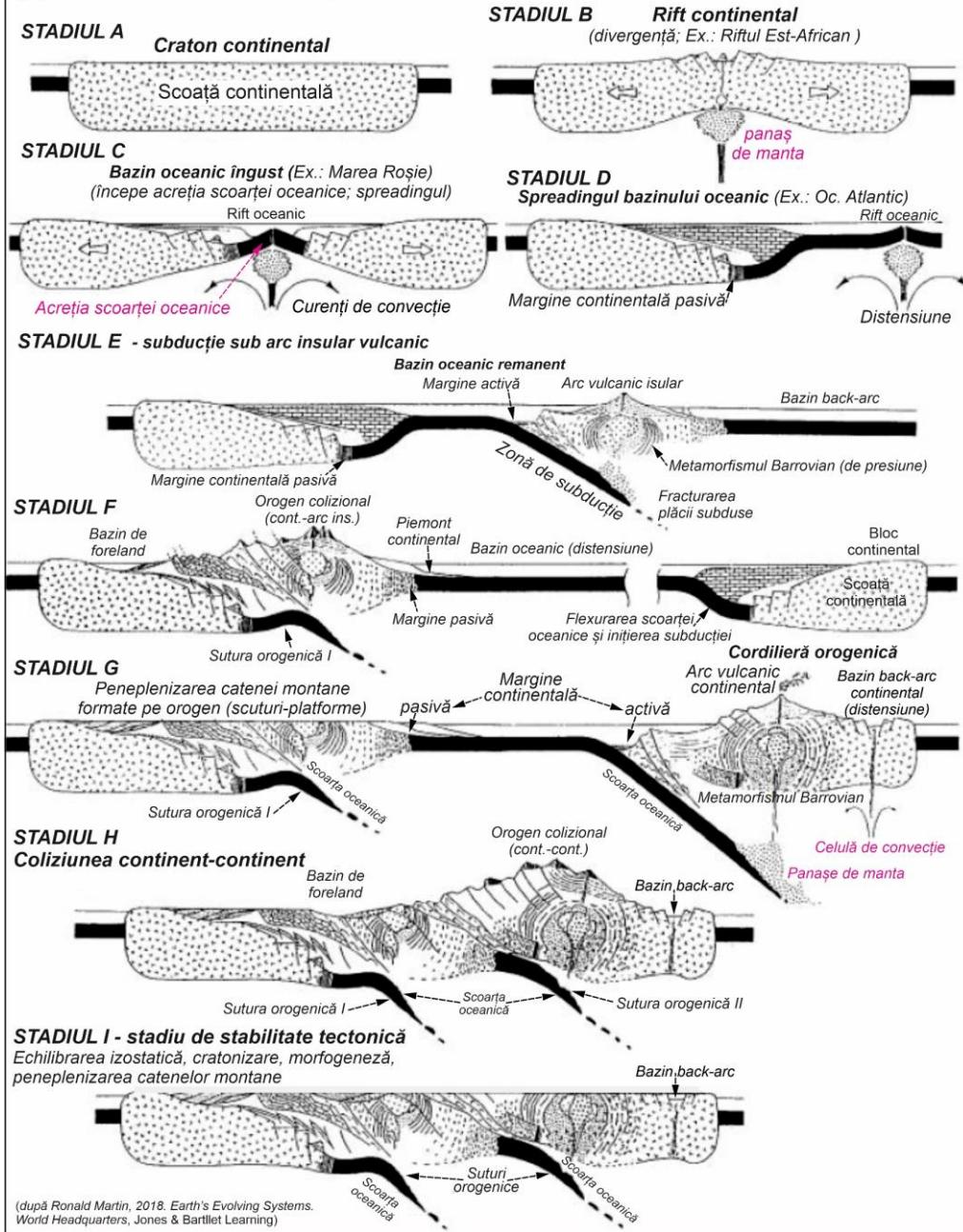
**2. Subducție placă oceanică – placă continentală.**

\*Coliziune continent-continent, cu formarea arcurilor vulcanice continentale.

OROGENEZA CONFORM DINAMICII LITOSFERICE MODERNE  
(TEORIA TECTONICII GLOBALE)

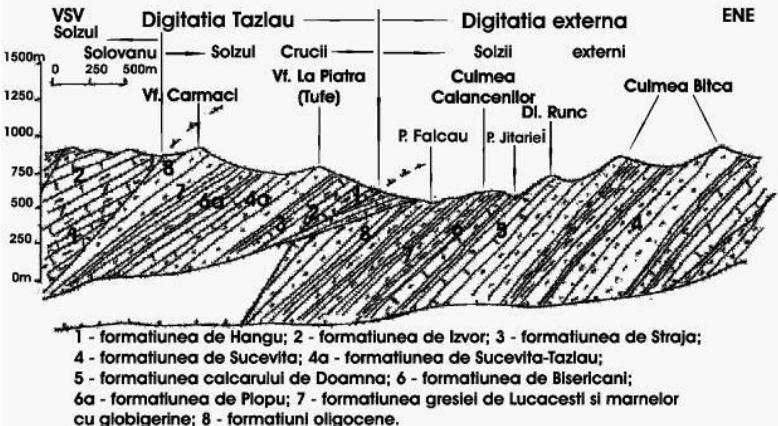
## EVOLUȚIE:

- (1) CICLUL DISTENSIV - WILSON (FORMAREA BAZINELOR OCEANICE; STADIILE A, B, C ȘI D)
- (2) CICLUL COMPRESIV - READING (CONSUMUL BAZINELOR OCEANICE; STADIILE E, F, G ȘI H)
- (3) ECHILIBRAREA IZOSTATICĂ ȘI CRATONIZAREA CONTINENTALĂ

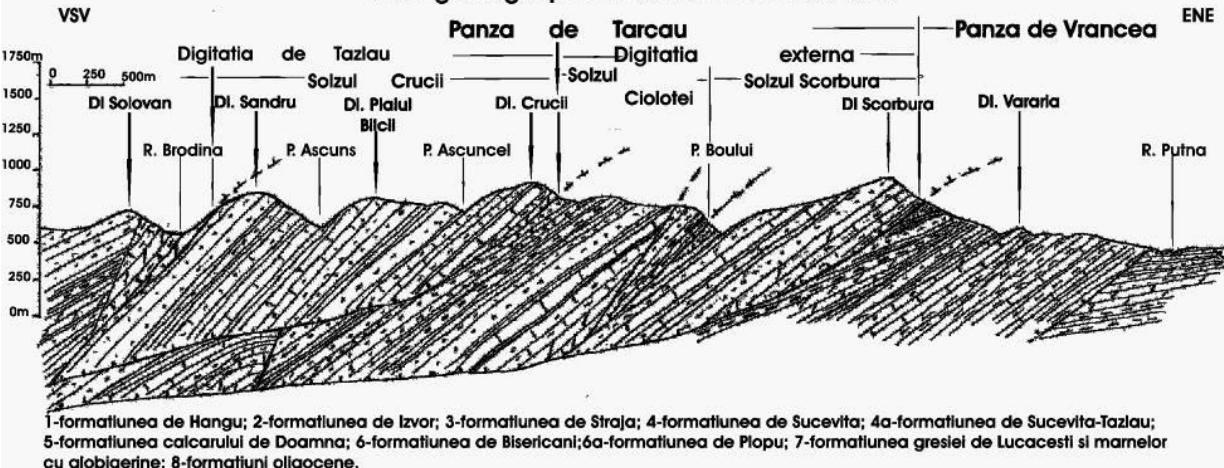


# Structură de orogen

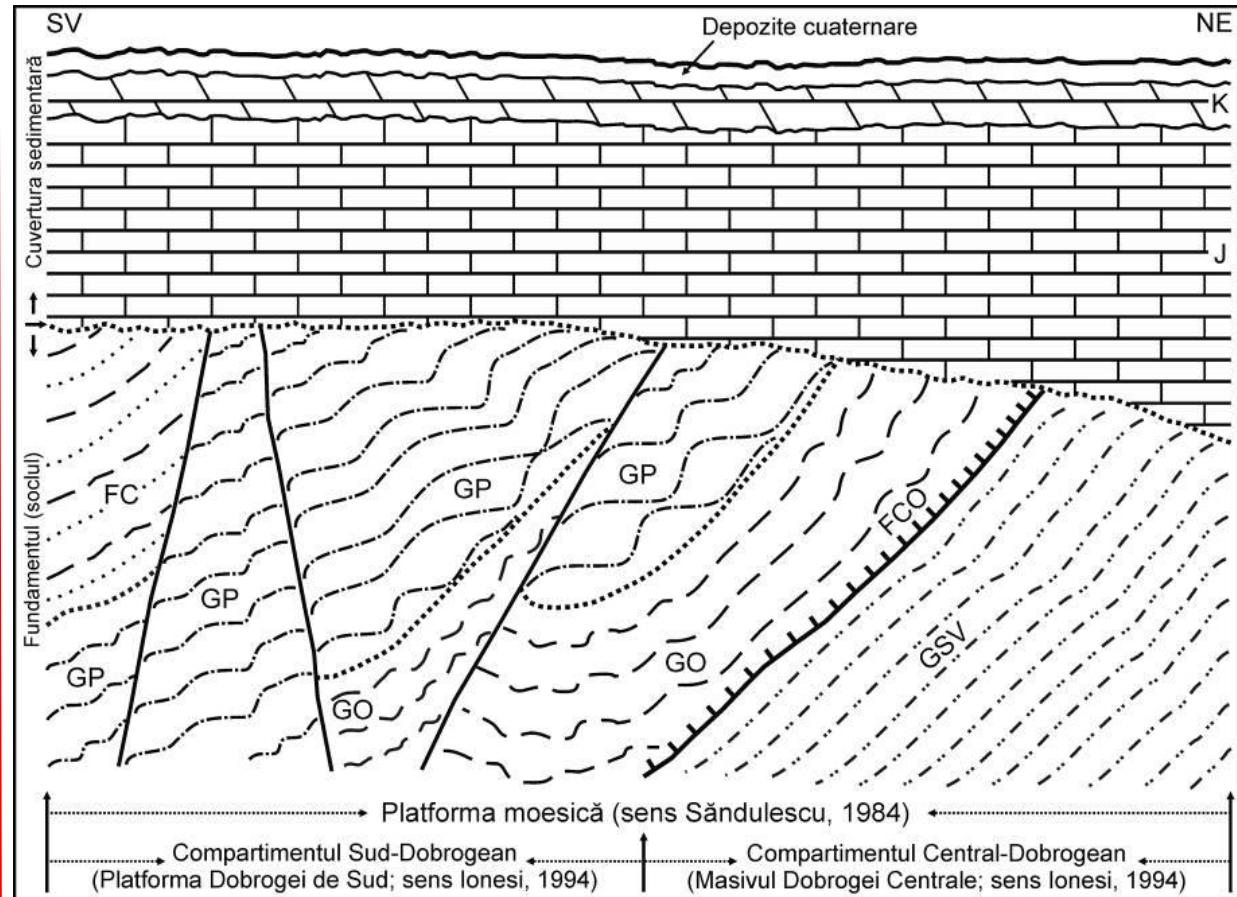
Profil geologic prin vf. Carmaci si culmea Calancenilor



Profil geologic prin dl. Solvan si dl. Scorbura



# Structura de platformă



GSV - "Grupul șisturilor verzi"; FC - Grupul de Cocoșu; GP - Grupul de Palazu; GO - Grupul de Ovidiu; J - Depozite calcaroase jurasice; K - Depozite epiclastice cretace; FCO - Falia Capidava-Ovidiu

## Evoluție:

- (1) **Structogeneză (tectogeneza):** în intervalul de instabilitate tectonică se produce structogeneză orogenului;
- (2) **Morfogeneza:** după cratonizarea orogenului se trece în domeniul de stabilitate tectonică relativă și se produce peneplenizarea acestuia;
- (3) Fazele sedimentogenetice alternează cu cele morfogenetice: se produce inundarea succesivă a peneplenei, întreruptă de momente morfogenetice și se instalează cicluri de sedimentare, în care se formează cuvertura sedimentară a platformelor. Acumularea cuverturii sedimentare se produce în domeniul de stabilitate tectonică relativă.

STRUCTURILE DE PLATFORMĂ	STRUCTURILE DE OROGEN
<p><b>SUNT ALCĂTUITE DIN DOUĂ ETAJE STRUCTURALE:</b></p> <p><b>1. SOCLU</b> – vechea catenă orogenică peneplenizată;</p> <p><b>2. CUVERTURA SEDIMENTARĂ</b> – formată în mai multe secvențe (cycluri) de sedimentară marină separate de discordanțe majore (paleoreliefuri). Are o structură în strate orizontale, slab deformate sau monoclinală cu înclinări reduse.</p> <p><b>RAPORTURILE GEOMETRICE</b> – cuvertura sedimentară este mai Tânără decât soclul și se găsește întotdeauna la partea superioară a eșafodajului structural.</p> <p><b>VÂRSTA:</b> se ia în considerare vârsta orogenezei care edifică soclul.</p>	<p>Sunt alcătuite din două etaje structurale: <b>structurile pretectonice</b> și <b>structurile posttectonice</b>. 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.</p> <p><b>1. STRUCTURILE PRETECTONICE</b> – 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 fazelor tectogenice care afectează substratul.</p> <p><b>GEOMETRIC</b> – depozitele mai tinere ale soclului și cuverturilor sedimentare se pot găsi în orice poziție geometrică în eșafodajul tectonic, ca urmare a încălcărilor/șariajelor produse în fazele paroxismale succesive.</p> <p><b>2. STRUCTURILE POSTTECTONICE</b> – sunt alcătuite din depozitele cuverturilor sedimentare formate ulterior desfășurării tectogenezei majore, netectonizate sau slab teconizate, în fazele tectogenetice postparoxismale.</p> <p><b>GEOMETRIC</b> – depozitele posttectonice acoperă discordantele pretectonice și se găsesc la partea superioară a eșafodajului structural.</p> <p><b>VÂRSTA:</b> se ia în considerare vârsta orogenezei care edifică sistemul orogenetic (alpină, hercinică, caledoniană, kareliană etc.)</p>









