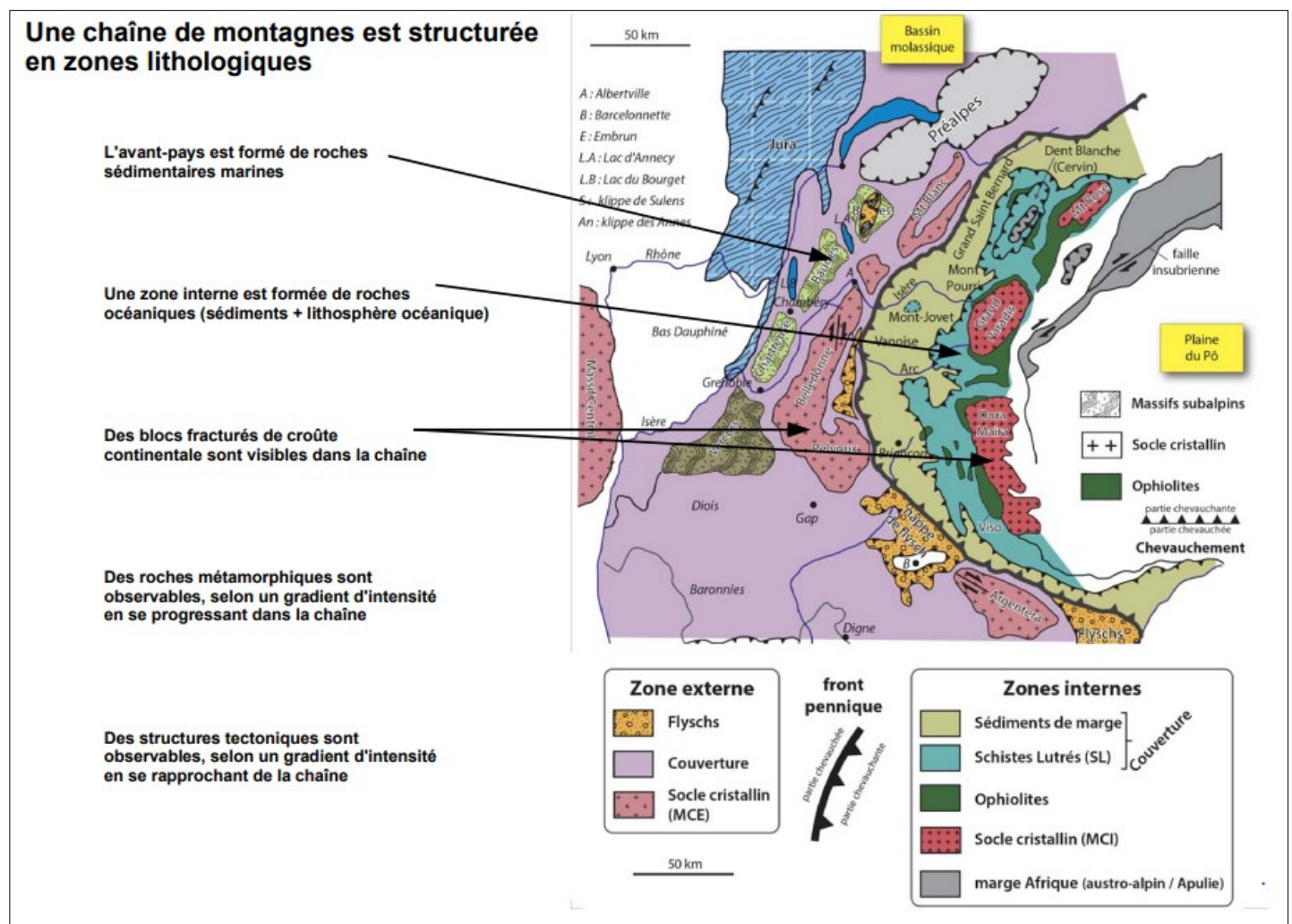


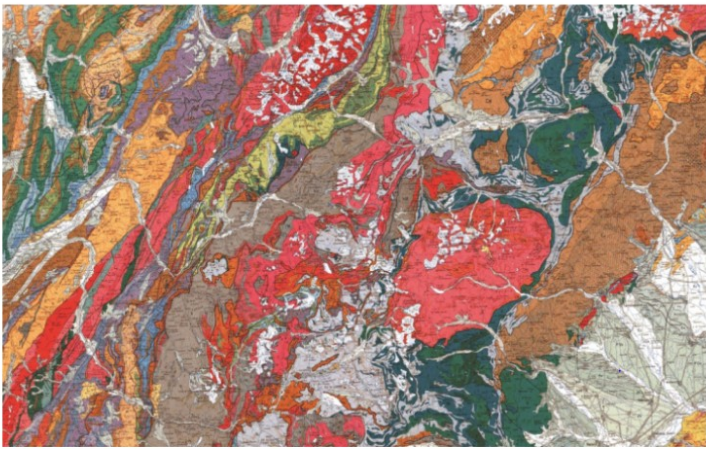
## COURS / TP 2: LES MARQUEURS D'UN DOMAINE OCÉANIQUE DISPARU PAR SUBDUCTION

### Bilan du TP1

Les Alpes sont découpées selon la lithologie et les accidents tectoniques en différentes zones d'axes N-S et les données géophysiques montrent un empilement d'unités crustales lié à un mouvement de convergence entre deux plaques lithosphériques séparées préalablement par un océan.



→ Cette séance se fera à partir de l'étude de la carte d'Annecy au 1/250 000 (exercice préparatoire du TP1) et de Gap au 1/250 000



Carte d'Annecy au 1/250 000

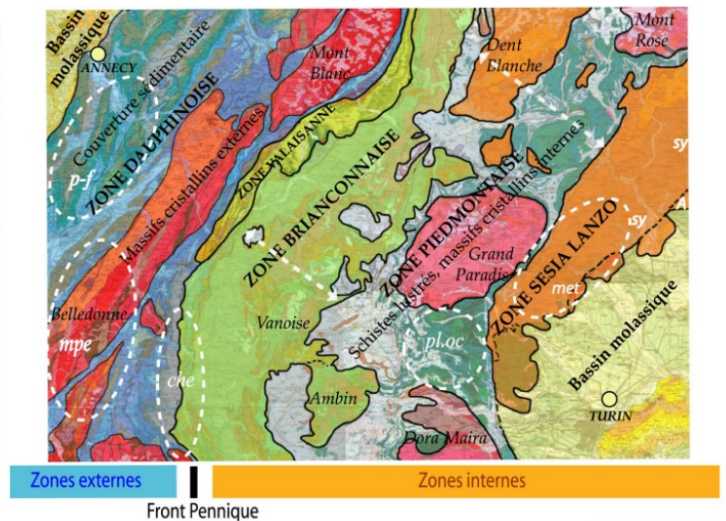


Schéma structural

## II. Les marqueurs d'un domaine océanique disparu et de ses marges

### 1. les vestiges d'une marge passive et d'une mer épicontinentale: paléogéographie de la zone Dauphinoise et de la zone Briançonnaise

#### Activité 1

→ Précisez de quoi sont constitués les massifs cristallins externes et internes

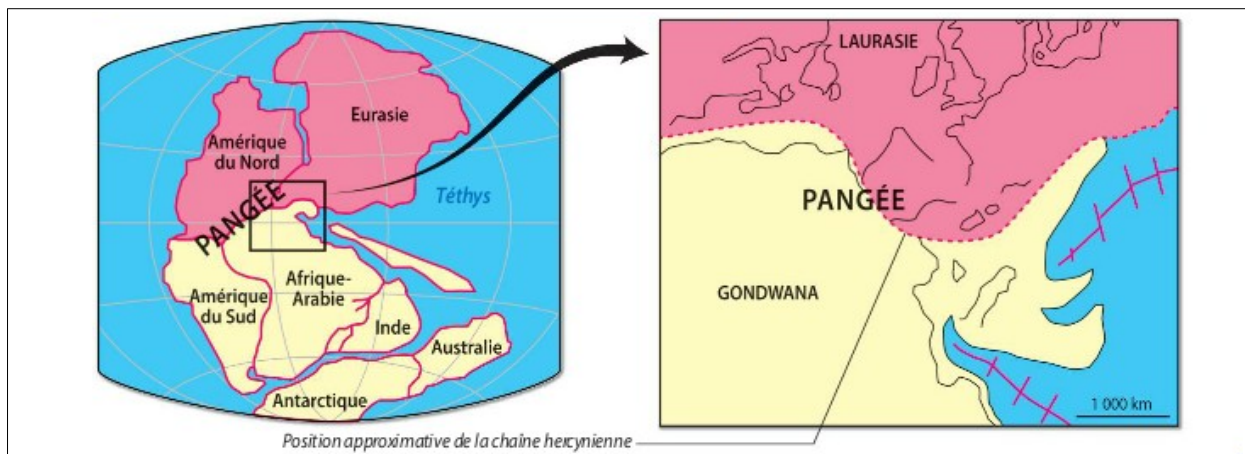
#### 1.1 le socle européen est d'âge hercynien

Les **massifs cristallins externes** (Aiguilles rouges, Mont Blanc, Belledone, Pelvoux et Argentera) sont principalement **formés de granitoïdes associés à des gneiss et micaschistes**. Leur datation par radiochronologie donne une datation entre – 340 et – 300 Ma, ils ont donc des **âges et des compositions chimiques voisines des granitoïdes constituant le Massif Central paléozoïque**.

Il en est **de même des massifs cristallins internes** (Mont Rose, Grand Paradis et Dora Maira)

La formation de ces **granitoïdes et roches métamorphiques** s'est faite lors de l'**orogénèse hercynienne ou varisque** ayant mené à la fin du Permien, à la formation d'un **super-continent la Pangée**.

Le **socle cristallin** est recouvert de **dépôts sédimentaires houillers carbonifères**.

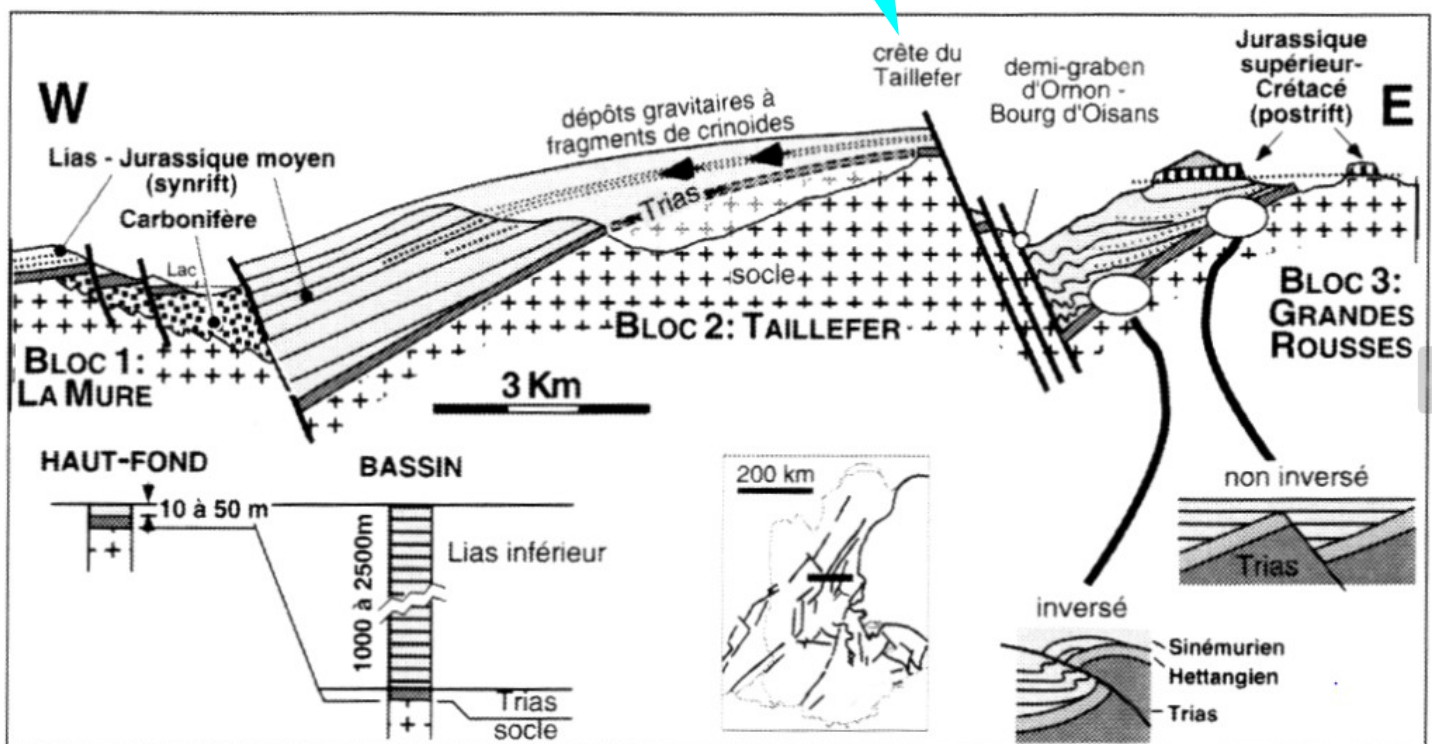
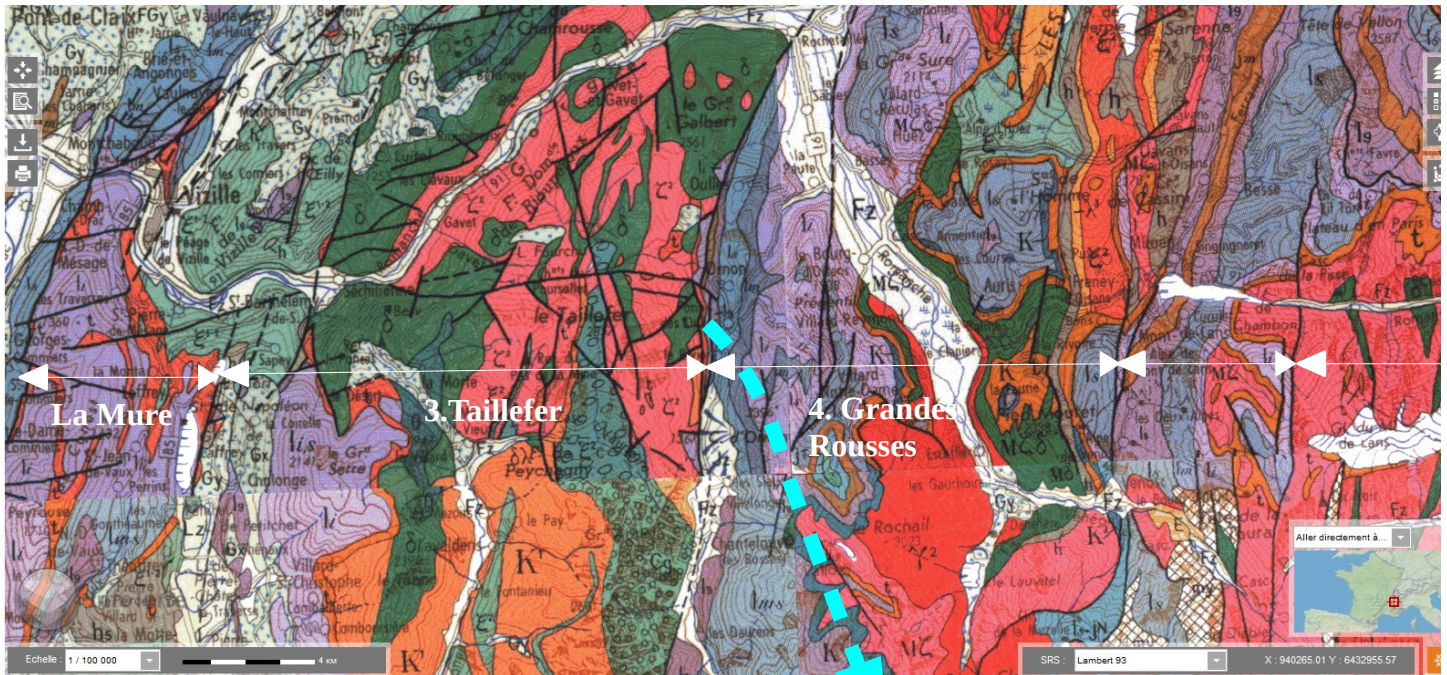


Document 1: disposition des continents au début du Trias il y a 240 MA

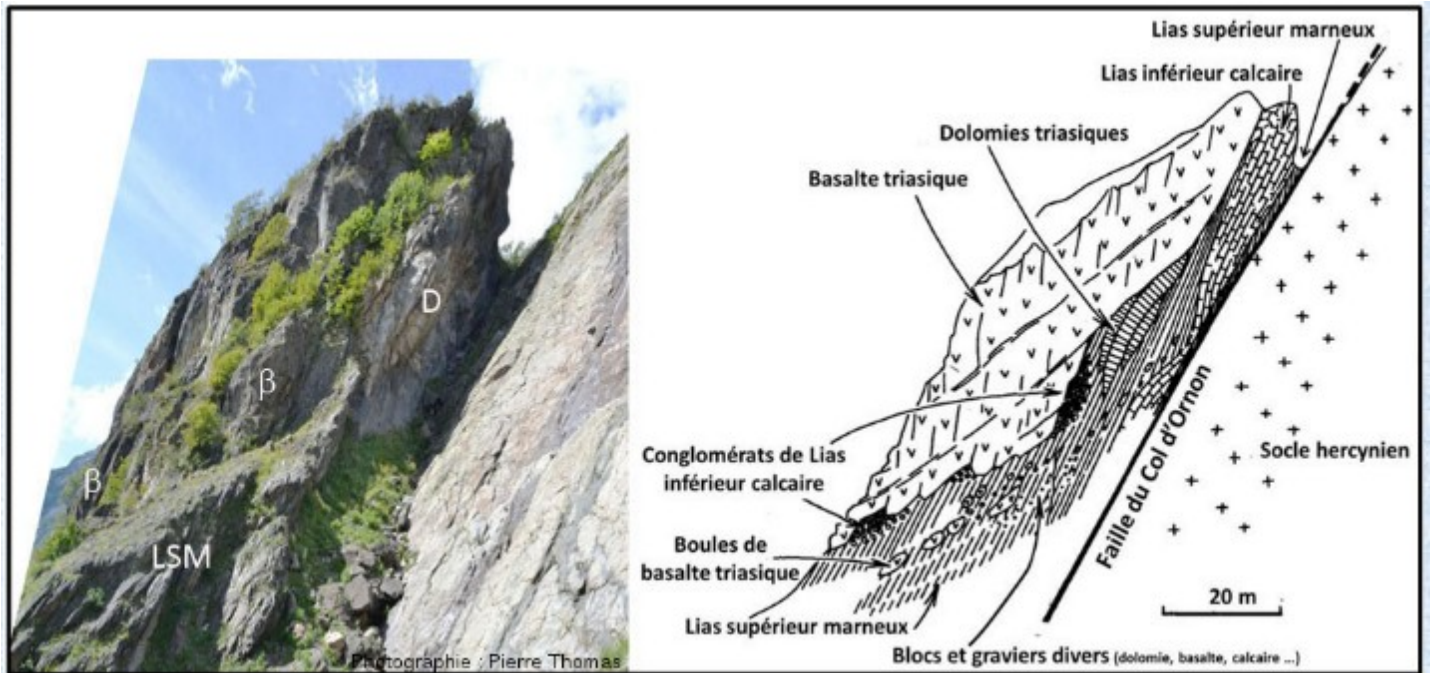
## 1.2 ce socle est découpé en blocs basculés

### Activité 2 :

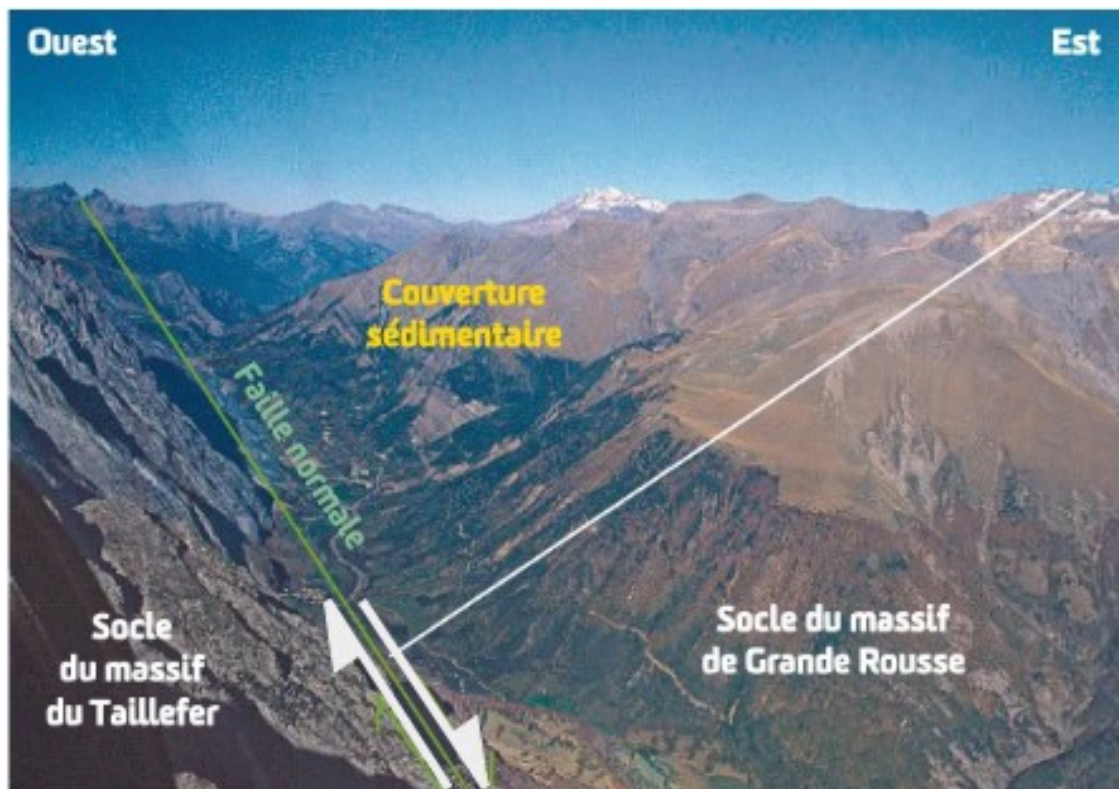
→ Dans la partie Sud Ouest de la carte d'Annecy (cf zone « mpe » sur le schéma structural), autour des massifs de Belledune et des Grandes Rousses, et dans la partie Nord Ouest de la carte de Gap, entre les massifs de La Mure, Taillefer et des Grandes Rousses, observez la disposition de la couverture sédimentaire mésozoïque, des massifs cristallins et des failles.



Document 2 : extrait de la carte de Gap au 1/100 000 et schéma d'interprétation



Document 3 : interprétation de la faille du col d'Ornon montrant le contact anormal entre le socle hercynien et les dépôts sédimentaires mésozoïques

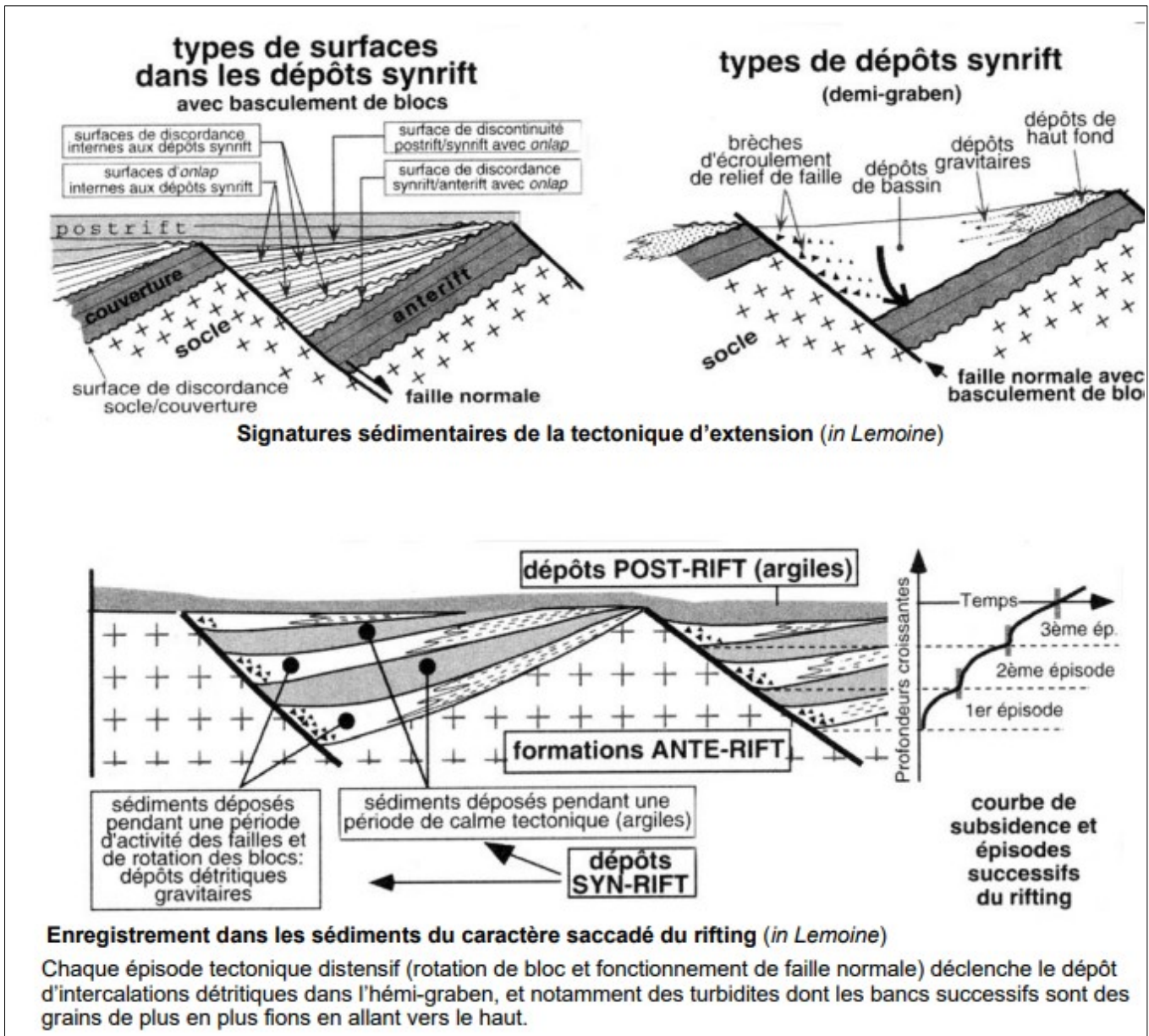


Document 4 : photographie montrant la limite entre deux blocs basculés dans le paysage

Au sud est du Massif de Belledune, on observe une alternance entre les sédiments mésozoïques (Trias, Lias et Jurassique moyen), le socle hercynien, et des jeux de failles normales (et qui ont souvent joué en inverse) découpant ces massifs.

On interprète ces successions comme étant des blocs basculés témoins d'une marge passive.

Chaque bloc fait une dizaine de kilomètres de large et est séparé des autres blocs par des failles normales qui s'incurvent en profondeur. Cette incurvation au niveau de la transition ductile/cassant de la croûte continentale permet la rotation des blocs, on parle de **failles listriques et de blocs basculés**. La plupart des blocs basculés présentent des restes de la couverture sédimentaire qui les recouvrait et la géométrie de ces dépôts sédimentaires permet de dater le rifting.



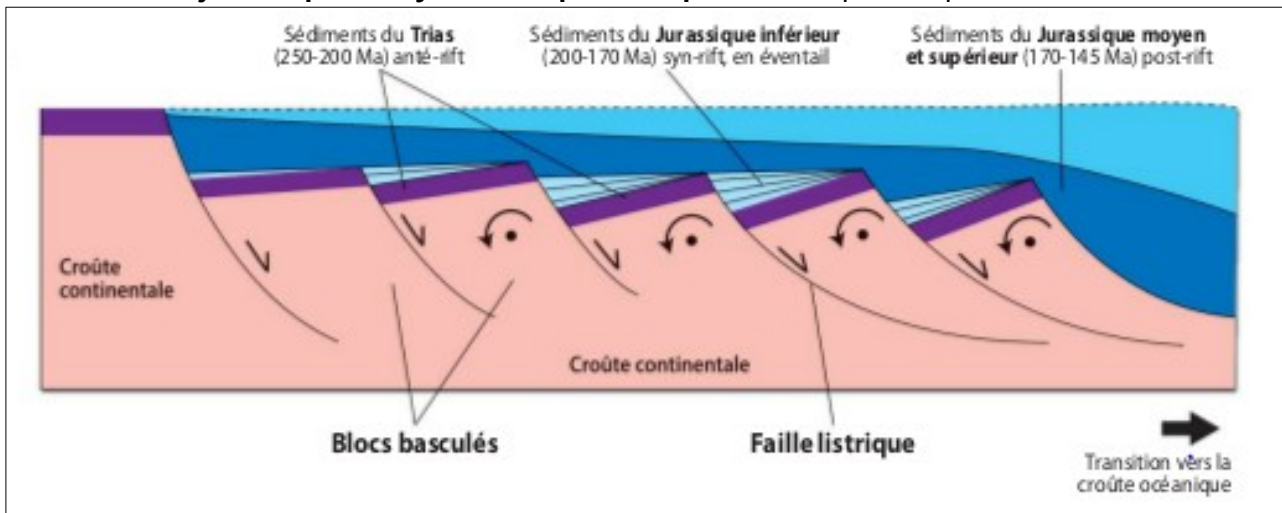
Document 5 : l'étude de la géométrie et de la nature des dépôts sédimentaires au niveau de blocs basculés

### Activité 3 :

→ Expliquez d'après le document 5, comment l'étude des dépôts sédimentaires au niveau des blocs basculés permet de dater le rifting.

Selon leur géométrie, on distingue trois types de sédiments permettant de dater le rifting :

- les **sédiments trias pré-rift**, déposés avant le rift, constitués de **couches parallèles au socle** du bloc basculé,
- les **sédiments lias (jurassique inférieur) syn-rift**, déposés durant le rifting, disposés les uns au-dessus des autres **en éventails**,
- les **sédiments jurassiques moyens et supérieurs post-rift**, déposés après le rift, **horizontaux**.



Document 6 : schéma d'interprétation des dépôts sédimentaires au niveau des blocs basculés

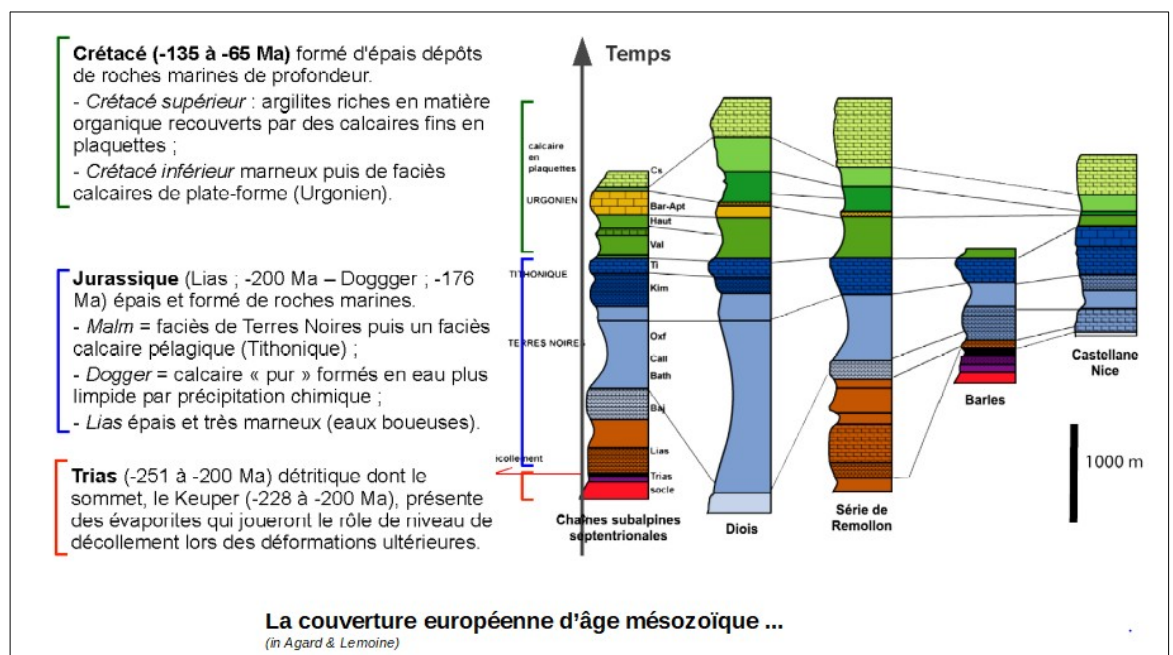
### 1.3 les vestiges d'une mer épicontinentale

L'exploitation des archives sédimentaires et l'étude **des fossiles de faciès**, le long de la zone dauphinoise permet de reconstituer les **paléoenvironnements**.

#### Activité 4 :

→ A l'aide de la notice de la carte d'Annecy, du document ci dessous et de vos connaissances de 1e année, différenciez la nature des sédiments de la couverture mésozoïque et leurs fossiles et faire le lien avec les paléoenvironnement dont ils témoignent.

#### Document 7 : épaisseur de la couverture mésozoïque

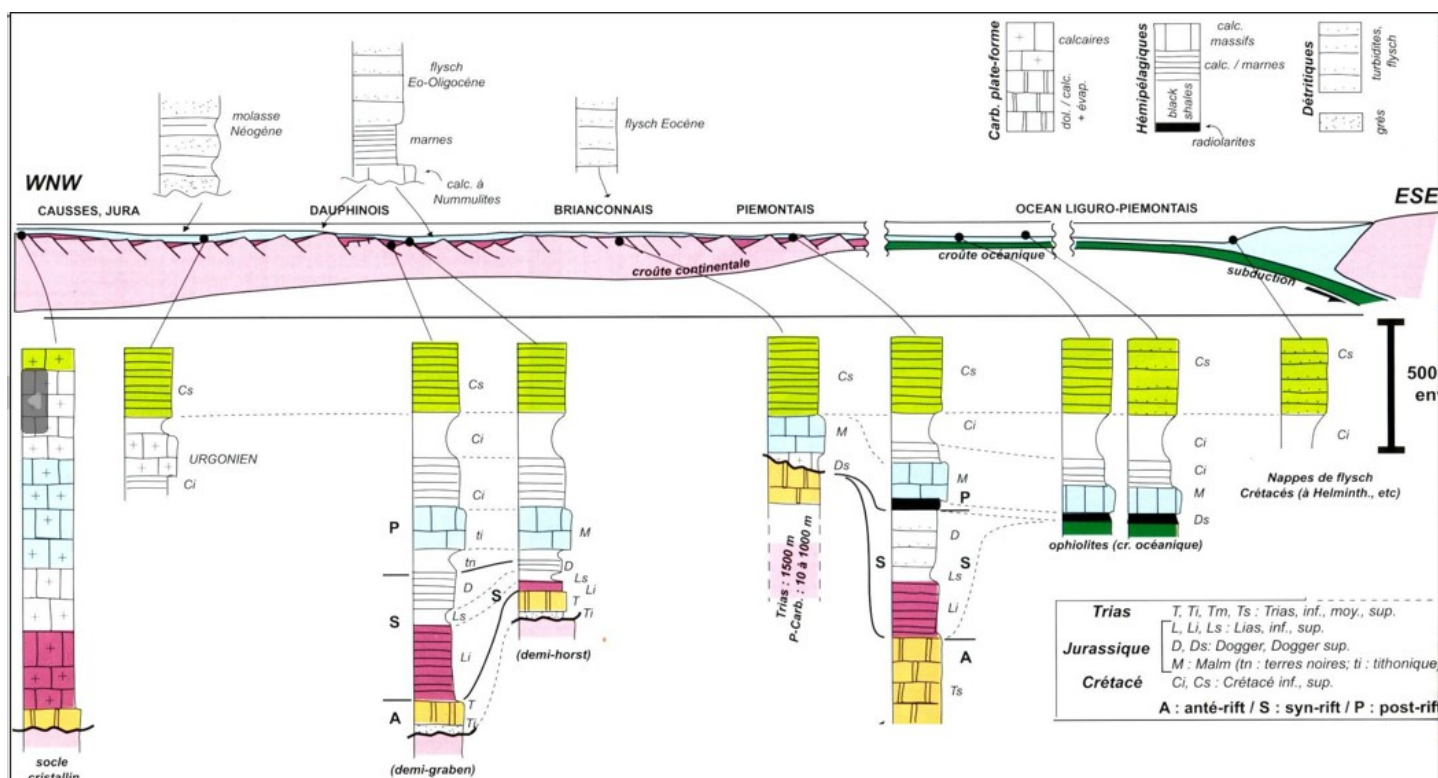


- **Au Trias** (–251 à –200 Ma), les sédiments sont des **roches détritiques** et des **évacuaires** qui témoignent d'un **environnement peu profond, souvent émergé**, bassin de recueillement des produits d'érosion de la chaîne hercynienne voisine.

- **Au Jurassique** (–200 à –176 Ma) **épais**, la sédimentation marine montre des **boues** puis des **calcaires** témoignant d'un **milieu pélagique** correspondant à une **mer épicontinentale**. Il y a donc eu **augmentation de la profondeur et une subsidence provoquée par le rifting**.

**Remarque :** dans plusieurs régions, les dépôts dans le Briançonnais sont marqués par des **lacunes fréquentes**, des **dolomies avec fantômes de gypse** et des **fentes de dessiccations**, montrant le **côté émergé de plusieurs régions**, cela témoigne de la formation d'une péninsule dite « **île Briançonnaise** » correspondant à un **épaulement du rift** que la mer ne submergeait qu'épisodiquement.

- **Au Crétacé** (–135 à –65 Ma), les **sédiments urgoniens** (Crétacé inférieur) de la **zone Dauphinoise externe** contiennent des **rudistes** témoignant d'un **milieu récifal**, donc une mer chaude peu profonde au niveau d'une plate forme, alors que **plus à l'est vers la zone Briançonnaise**, les **dépôts** sont **plus épais** et suggèrent des **hauts fonds océaniques**

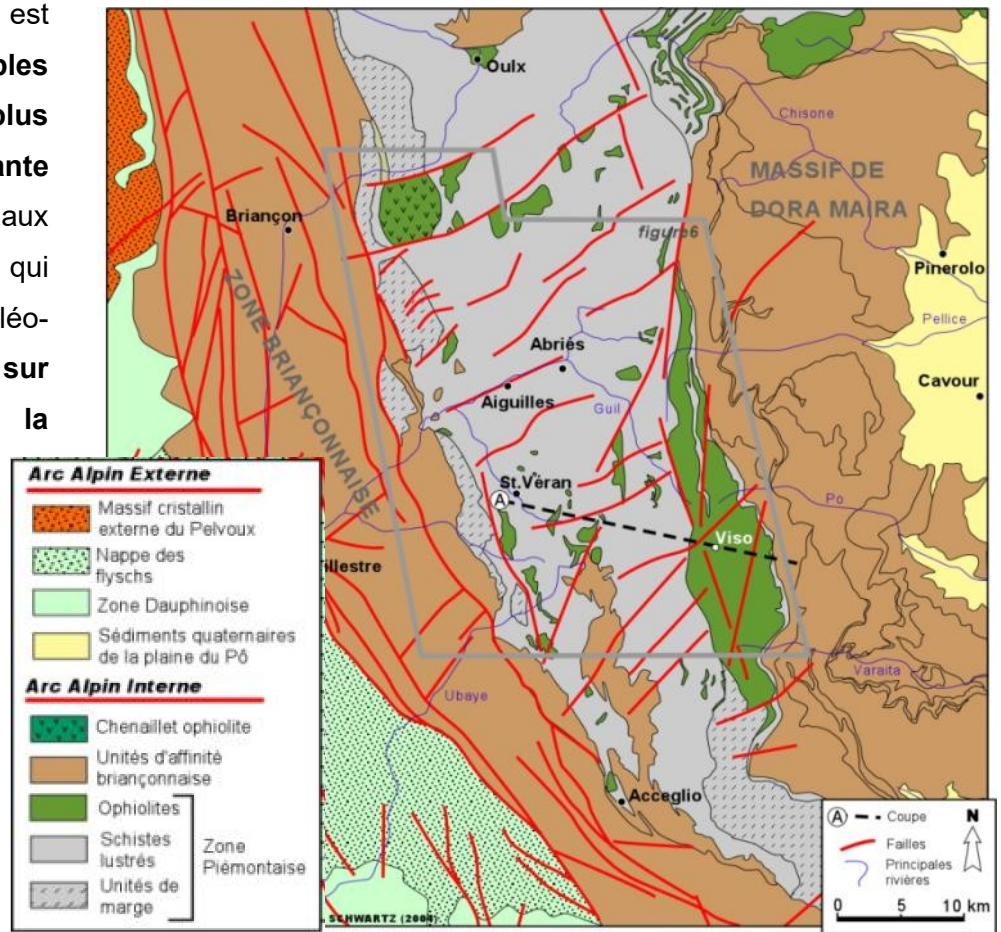


Document 8 : synthèse stratigraphique des sédiments alpins mésozoïques

**En conclusion,** les sédiments de la couverture mésozoïque témoignent d'une **augmentation de la colonne d'eau** que seul le phénomène de rifting suivi d'expansion océanique (drifting) peut expliquer.

## 2. les vestiges d'un ancien domaine océanique : paléogéographie de la zone Liguro-piémontaise

La zone liguro-piémontaise est constituée par deux ensembles juxtaposés, la partie la plus occidentale est à dominante sédimentaire et correspond aux unités de **Schistes Lustrés** qui peuvent être assimilées à un paléo-prisme d'accrétion et qui **reposent sur des unités ophiolitiques** dans la partie plus orientale.



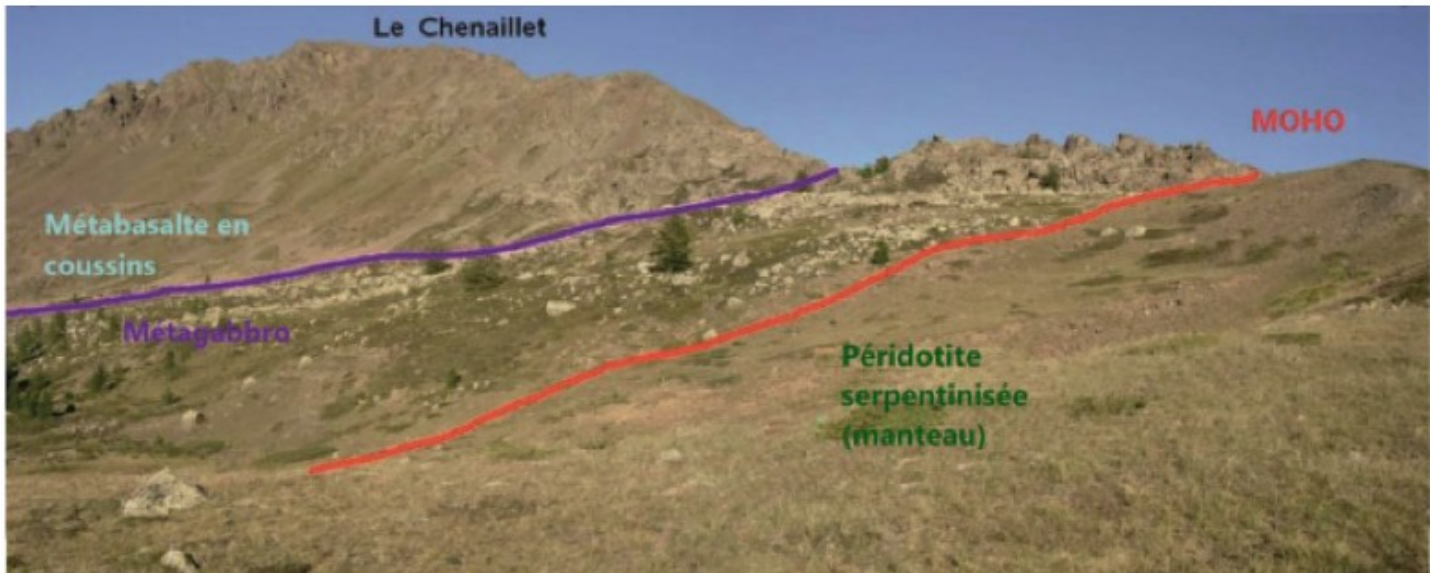
Document 9 : Carte et coupe géologique de la partie sud des Alpes occidentales.

### Acitivité 5 :

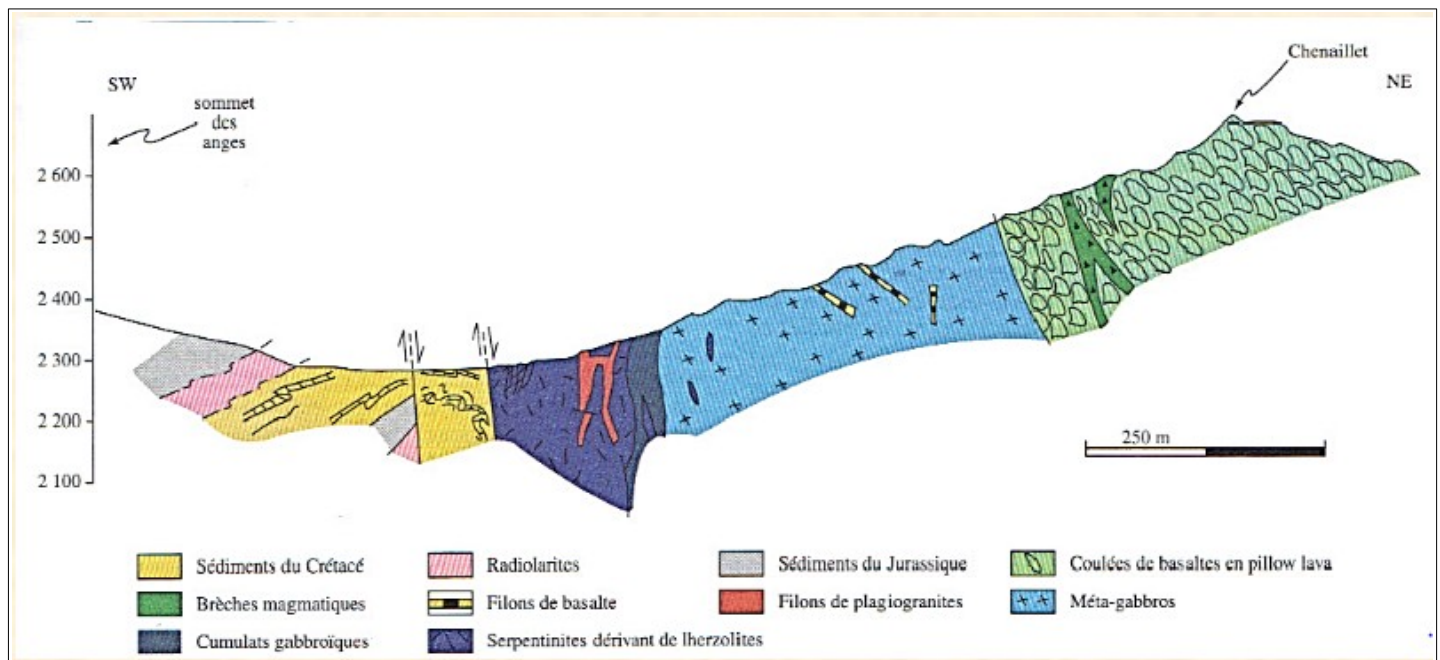
→ Retrouvez les témoins du plancher océanique sur la carte d'Annecy ((cf zone « pl oc » sur le schéma structural) et précisez les caractéristiques de la couverture sédimentaire.



Les **ophiolites du Chenaillet** témoignent de l'activité d'une dorsale lente à ultralente, elles permettent d'observer au fur et à mesure qu'on les gravit des **serpentinites**, des **gabbros** puis des **basaltes en coussins** plus ou moins métamorphisés, par endroits surmontés de **radiolarites**. Ces dernières par le principe d'actualisme, attestent d'un **milieu marin relativement profond**.



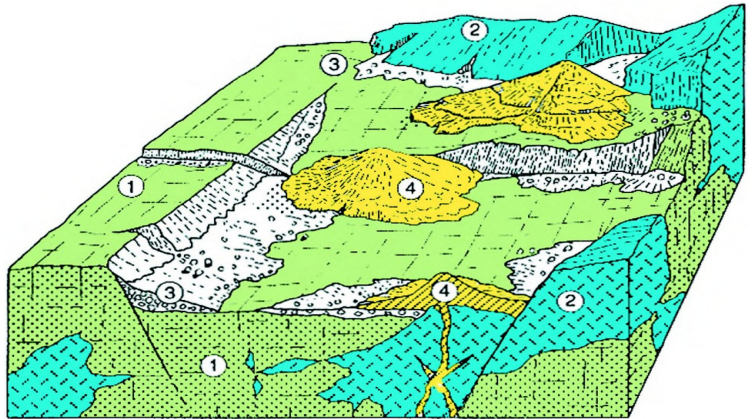
Document 12 : photographie du paysage dans le massif du Chenaillet



Document 13 : Coupe SO-NE au niveau du Chenaillet (cf doc 11)

La **croûte océanique de l'océan alpin** est de **faible épaisseur** (moins d'1 km). La **péridotite serpentinisée** est **parfois directement au contact avec des sédiments océaniques** ce qui témoigne de l'absence de production de croûte en certaines portions. Cette **péridotite** est de plus **de type lherzolithe**, la **dorsale de l'océan alpin** présentait donc les caractéristiques d'une **dorsale lente avec une faible production magmatique** (similaire à la dorsale médio-Atlantique actuelle).

- 1 : manteau (lherzolite) serpentinisé ;
- 2 : gabbros intrusifs dans le manteau supérieur ;
- 3 : brèche de talus = produits de démantèlement des serpentinites et des gabbros ;
- 4 : volcans à laves en coussins (= pillow-lavas)



Document 14 : une proposition de reconstitution du fond de l'océan alpin : une dorsale lente (Lagabrielle)

**Remarque :** *dans la zone valaisanne, on remarque également la présence d'ophiolites. Ce sont des reliques d'un second océan, l'océan valaisan qui s'est formé au Crétacé moyen détachant de la plaque Europe, l'Ibérie, le bloc corso sarde et une partie de la zone Briançonnaise. Sa durée de vie est courte, il disparaît par subduction dès la fin du Crétacé supérieur.*

## 2.2 La couverture océanique, l'ensemble hétérogène des schistes lustrés

Les **sédiments originaux de l'océan alpin** sont des sédiments formés par un **mélange de calcaire et d'argile**. Par métamorphisme, l'argile recristallise en minéraux feuilletés et brillants, les micas à l'origine du terme de **schistes lustrés**.

Ces schistes reposent en discordance sur la zone Briançonnaise par chevauchement, ils ne sont donc pas en place actuellement, ils **ont été charriés lors de leur exhumation**.

Ils **contiennent des radiolaires**, organismes siliceux pélagiques vivants actuellement dans des **eaux profondes et froides océaniques**. Ces radiolarites renforcent le modèle d'un océan alpin précédant la formation des Alpes.

Les **premières boues à radiolaires** qui scellent les coulées basaltiques dans les massifs ophiolitiques ont été **datées** paléontologiquement de la fin du **Jurassique** moyen (-160 Ma) et les **basaltes** ont été datés de façon absolue au niveau du **Jurassique supérieur** (-170 -130 Ma), cela **permet de dater l'ouverture de l'océan alpin à la fin du Jurassique**.

D'autres schistes lustrés sont datés du Crétacé et permettent de la même manière de préciser que **cette ouverture s'est poursuivie jusqu'au Crétacé**.

Le domaine des Schistes Lustrés correspond donc à l'accumulation d'importants volumes de matériel sédimentaire associé à des reliques de croûte océanique.

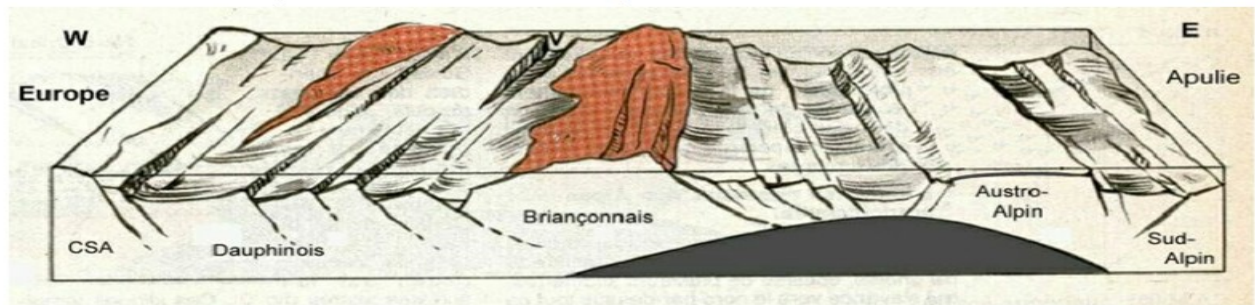
En conclusion : reconstitution de l'histoire Alpine : l'ouverture de l'océan ligurien

**Zone dauphinoise:**

Bloc basculés des massifs cristallins externes  
Sédiments anté-rift triasique

**Zone briançonnaise:**

Lacunes de sédimentations triasiques  
Milieu souvent émergé



Au trias, début du rifting

**Zone dauphinoise:**

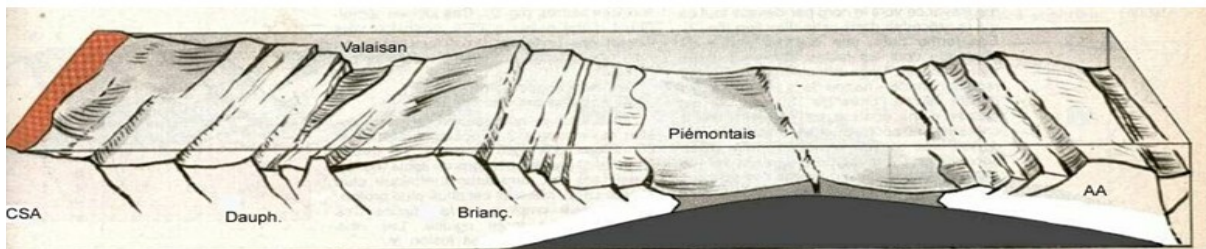
Bloc basculés des massifs cristallins externes  
Sédiments syn-rift jurassique

**Zone briançonnaise:**

Lacunes de sédimentations jurassique  
→ Haut fond

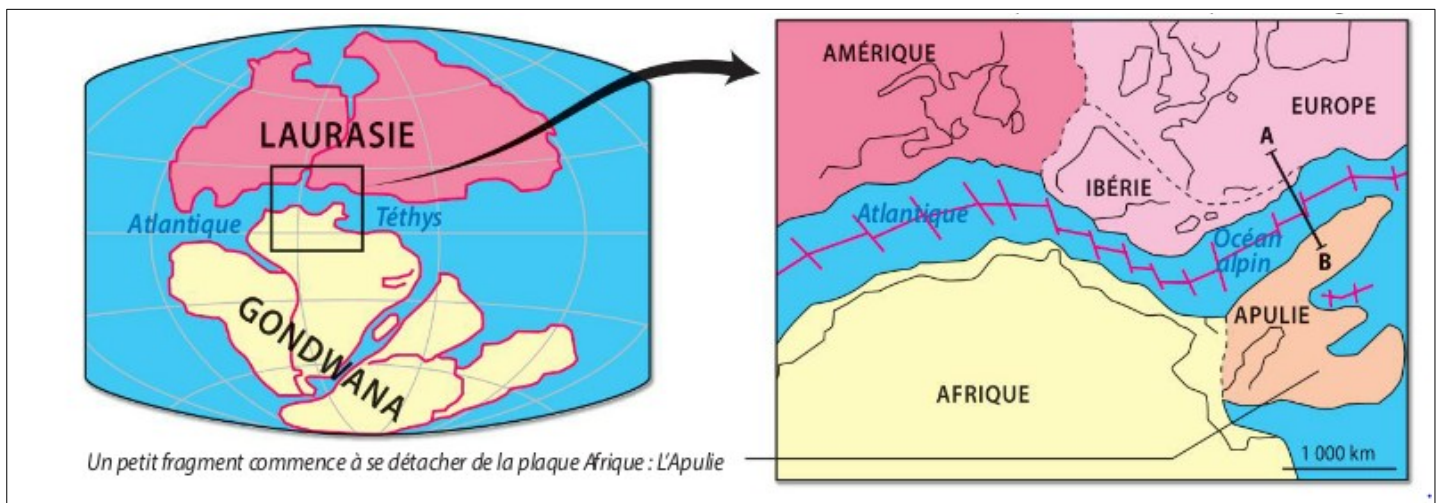
**Zone liguro-piémontaise:**

Ophiolites  
Basalte de type MORB  
Sédiments océaniques



Formation d'une lithosphère océanique au Jurassique

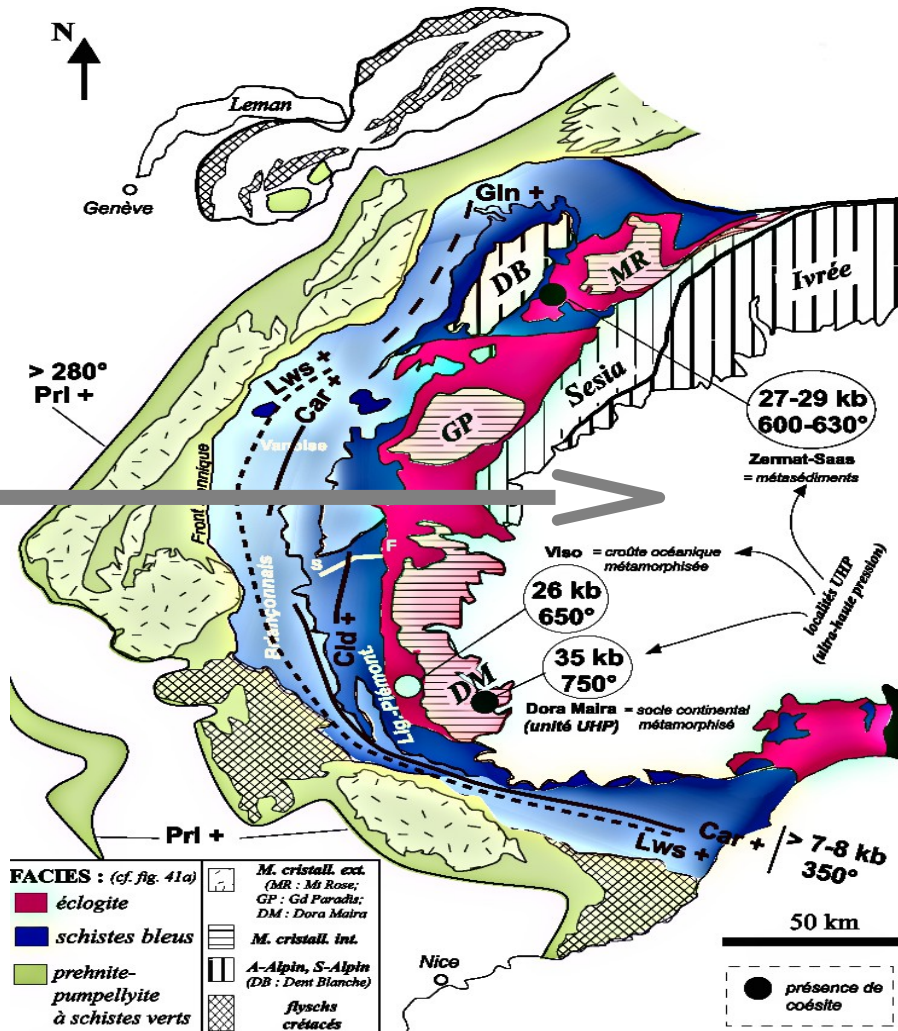
Cet âge est en accord avec le modèle d'une ouverture couplée de l'océan ligurien et de l'Atlantique central (reliés par la faille de transfert de Gibraltar).



### III. Les marqueurs d'une subduction océanique puis continentale → cf STG cours et TP

#### Activité 6 :

→ Décrivez le métamorphisme dans les Alpes au niveau des différentes zones et précisez à quel gradient il correspond.



#### Gradient de métamorphisme Ouest → Est dans les Alpes (in Lemoine)

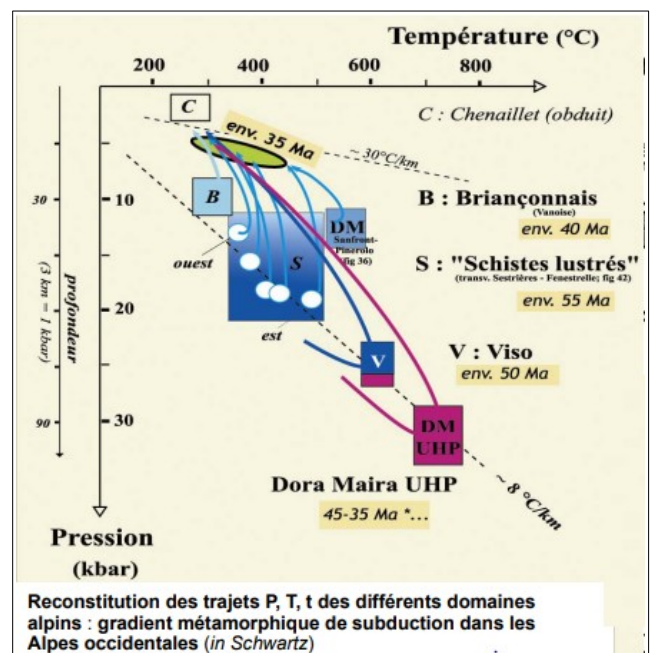
Couverture de la marge (Dauphinois & Piémontais) métamorphisée dans les **faciès schiste vert** (Ouest) et **schiste bleu** (Est) → métacalcaires = calcschistes = Schistes Lustrés liguro-piémontais.

Socle océanique métamorphisé dans les faciès **schiste bleu** et **éclogite** → métagabbros.

Socle européen de bas de marge (= Dora Maira) métamorphisé dans le faciès **éclogite UHP** (méta-grès continentaux, avec phengite (mica blanc) et des inclusions de coésite).

Cette roche est d'origine continentale (phengite) et a été enfouie à plus de 100 km (coésite).

Document 16 : Gradient de métamorphisme dans les Alpes (Agard & Lemoine)



## 1. Les marqueurs de la subduction océanique

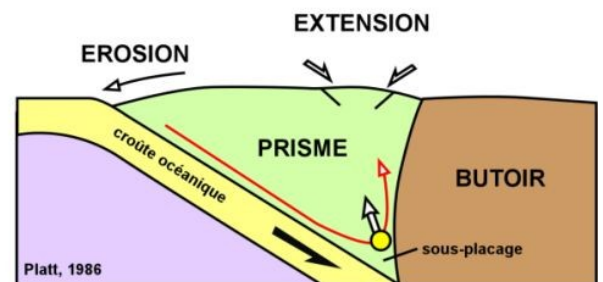
Les différentes unités des Schistes lustrés piémontais montrent systématiquement des paragenèses de HP-BT avec des conditions métamorphiques évoluant d'ouest en est, depuis les conditions du faciès des schistes bleus de basse température (8 kbar - 300°C) pour les unités les plus à l'ouest jusqu'à la transition éclogite-schistes bleus (13 kbar - 450°) pour les unités les plus à l'est.

Ces Schistes lustrés représentent un paléo-prisme d'accrétion dont la dimension n'a cessé d'augmenter au cours du temps par le **rabotage progressif des sédiments déposés** sur le plancher océanique de la plaque subduite européenne sous la plaque chevauchante apulienne agissant comme un butoir.

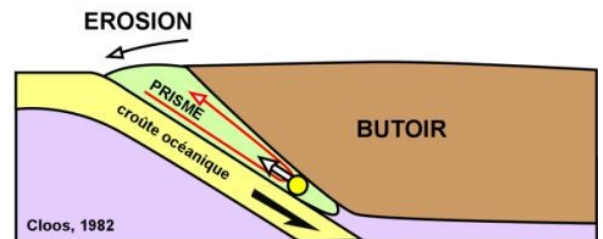
Ainsi, un empilement d'écailles sédimentaires essentiellement constituées de matériel pélagique et d'une petite fraction dérivée de la croûte océanique s'est constitué à l'avant du prisme à l'ouest tandis qu'à l'arrière, l'alimentation du prisme se faisait par sous-placage en continu de roches sédimentaires métamorphisées à des profondeurs de plus en plus importante le long du plan de subduction puis exhumées. Ce phénomène en continu permet d'expliquer l'évolution progressive des conditions P-T observées au sein des Schistes Lustrés.

L'observation de ce paléo-prisme d'accrétion des Schistes lustrés, signe donc la présence de la subduction liée à la fermeture de l'océan liguro-piémontais débutée au Crétacé.

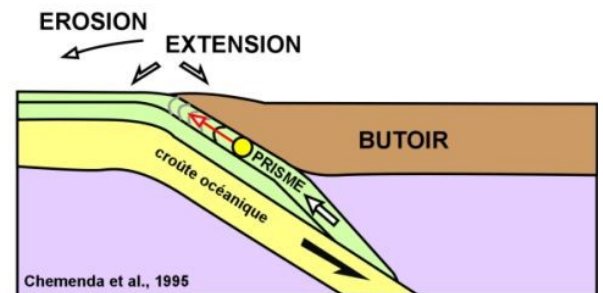
sous-placage - extension / érosion



"corner flow"



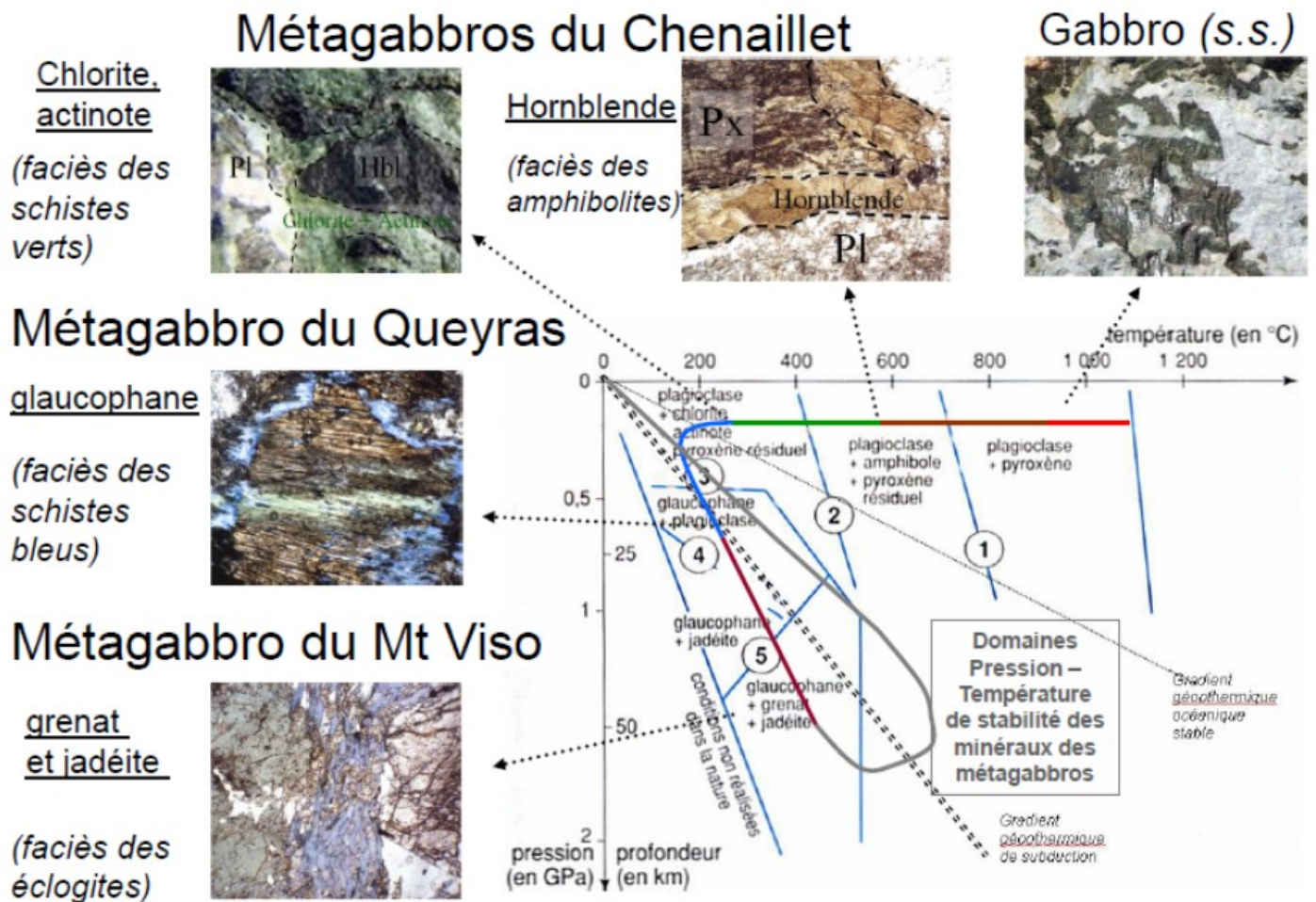
force de flottabilité



Document 17 : modèle permettant d'expliquer la formation du prisme d'accrétion des Schistes Lustrés et leur exhumation après avoir atteint des faciès HP-BT (Chemenda & al, 1995)

**Les métagabbros** récoltés dans la partie orientale de la zone liguro-piémontaise, **en fonction du faciès métamorphique** qu'ils présentent, **correspondent aux deux types d'ophiolites possibles** :

- les ophiolites du **Queyras (St Véran doc 9) et du Mont Viso**, présentent des **métagabbros** avec des **paragenèses** typiques des **schistes bleus** et des **éclogites** caractéristiques d'un **gradient HP-BT** : ces ophiolites ont donc été **subductées puis exhumées en surface**. (→ cf *STG cours*)
- les ophiolites du **Chenaillet** présentent des **métagabbros** avec des **paragenèses** typiques des **schistes verts** liées à l'**hydrothermalisme** au voisinage des dorsales mais ne présentent pas de minéraux témoins de HP-BT, : ces ophiolites ont donc été **obductées**



**CHEMIN PTt ENREGISTRE PAR LES METAGABBROS DANS LES ALPES**

Document 18 : diversité des métagabbros des ophiolites de la zone liguro-piémontaise et chemin PT associé.

Les ophiolites sont donc le témoin de la disparition de l'océan alpin par subduction de la marge Européenne sous la marge Apulienne chevauchante.

## 2. les marqueurs de la subduction continentale : étude de la zone de la Sesia et la Doria Maira

Dans les zones de la Sesia et la Dora Maira, la croûte continentale européenne est également métamorphisée et présente des **quartzites sédimentaires** et de la **coésite**, caractéristique d'une **ultra haute pression** à 90 km de profondeur.

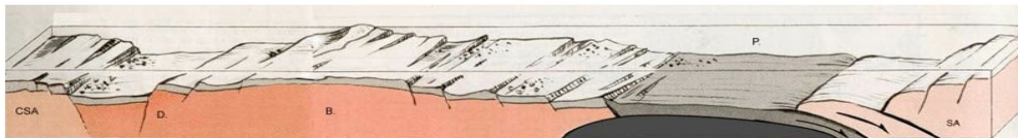
Cela indique que ces roches ont été enfouies très profondément et témoigne d'une **subduction continentale**.

La lithosphère océanique plongeant sous la lithosphère de l'Apulie a donc entraîné avec elle le début de la lithosphère continentale Européenne : cela marque le début de la collision entre l'Europe et l'Apulie, à l'origine de la formation des relief Alpains → cf TP3

En conclusion : reconstitution de l'histoire alpine : la disparition de l'océan alpin

**Zone dauphinoise:**  
 Flyschs Crétacé et  
 Éocène

**Zone liguro-  
piémontaise:**  
 Métamorphisme de  
 subduction  
 continentale et  
 océanique

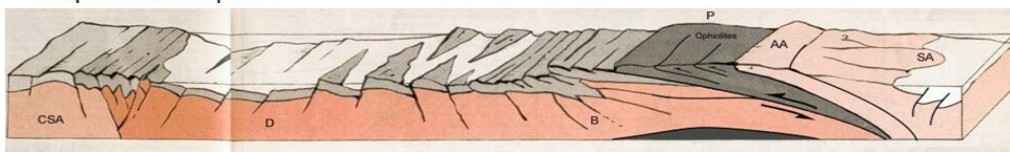


Subduction au Crétacé et à l'Éocène

**Zone dauphinoise:**  
 Déformations post-  
 Crétacé  
 Dépôts molassiques

**Zone briançonnaise:**  
 Chevauchements

**Zone liguro-  
piémontaise:**  
 Métamorphisme  
 rétrograde



Fin de la subduction de la marge européenne à l'Éocène (Paléogène)

Document 19 : fermeture de l'océan alpin