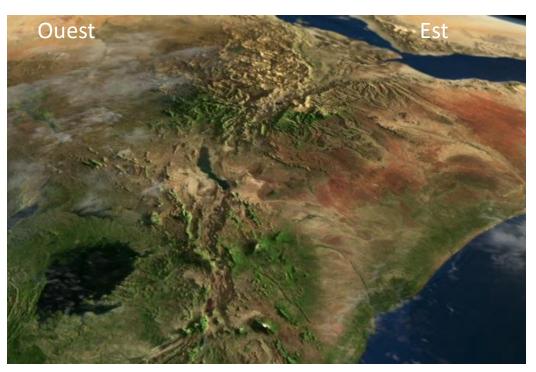


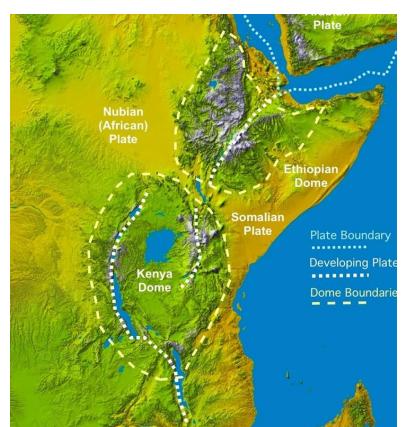
Caractéristiques d'un rift:

- Remontée asthénosphérique
- Amincissement de la lithosphère
- Effondrement central avec présence de failles normales
- Bombement régional / soulèvement des bords du rift

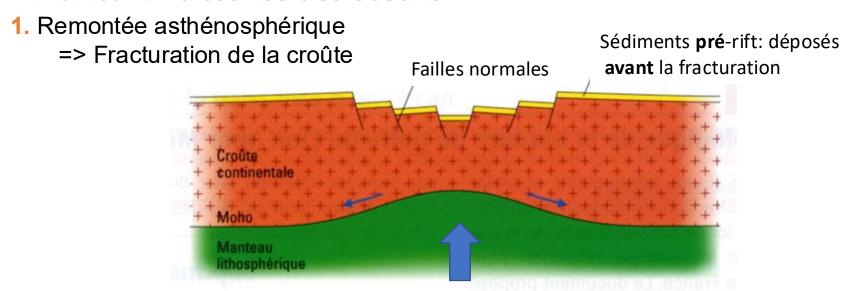
Exemple de rift : le rift Est-Africain

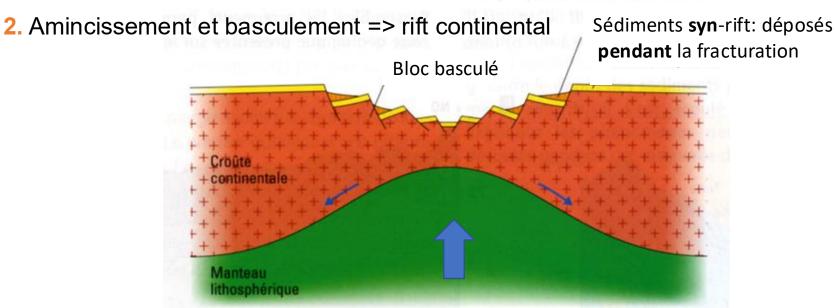


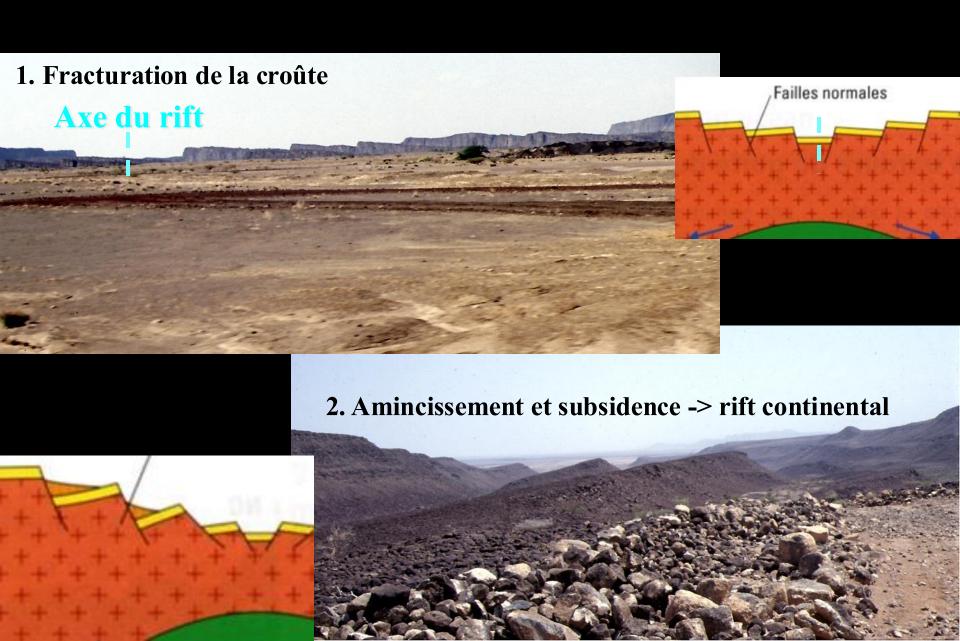
Surface très importante Volcanisme intense et très complexe Sismicité importante Dépôts sédimentaires massifs Bombement régional (dôme)



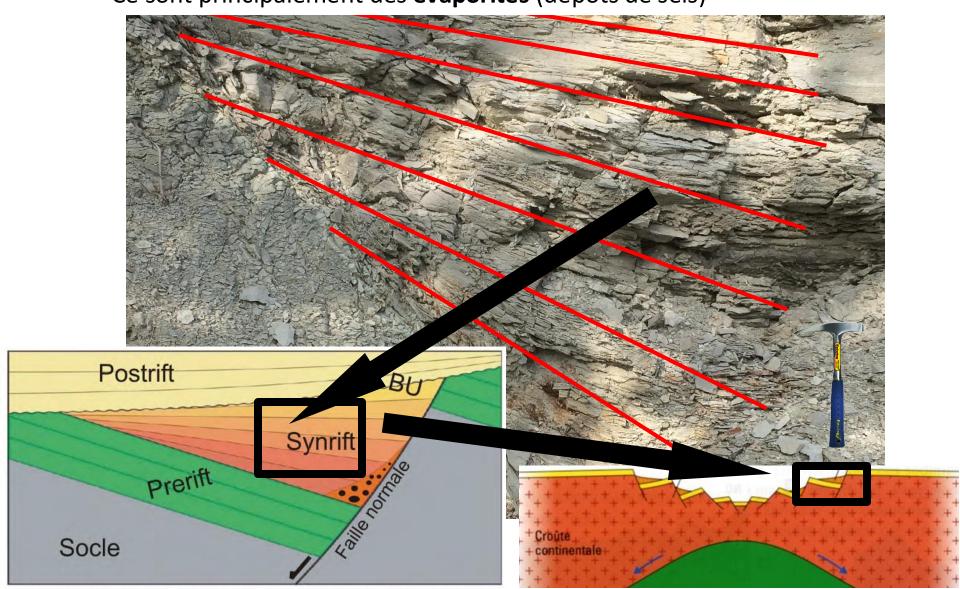
Rift Actif: naissance des océans



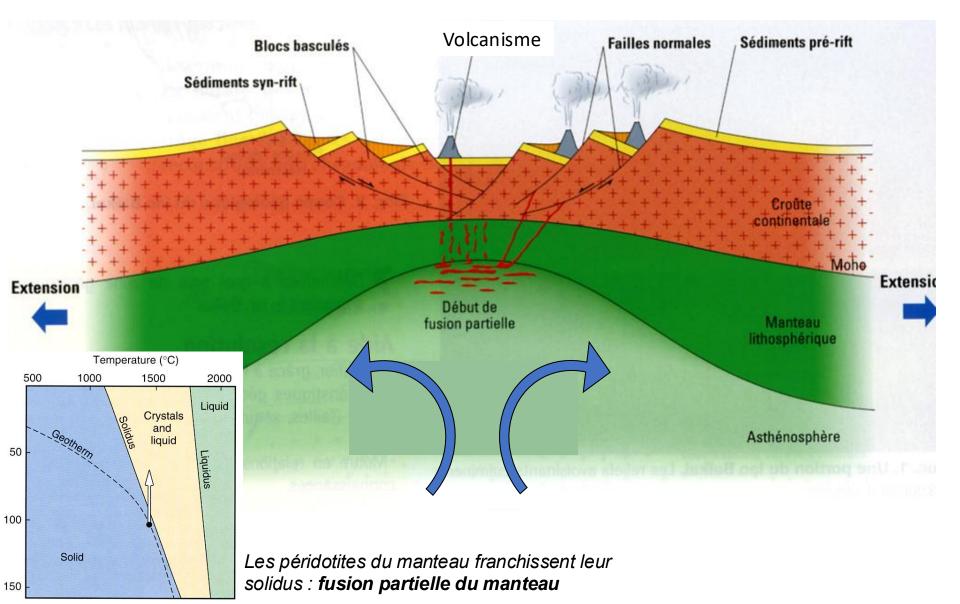




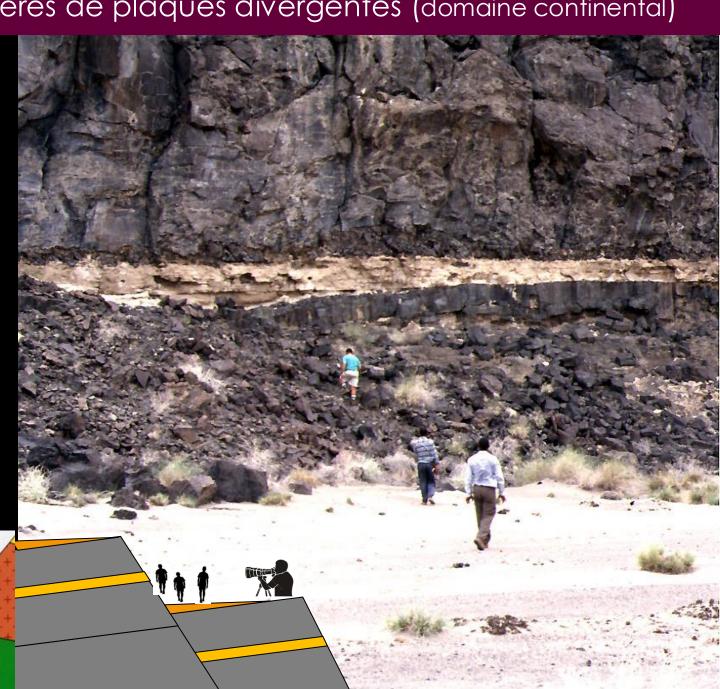
Sédiments syn-rift (déposés en éventail pendant la fracturation): Ce sont principalement des **évaporites** (dépôts de sels)



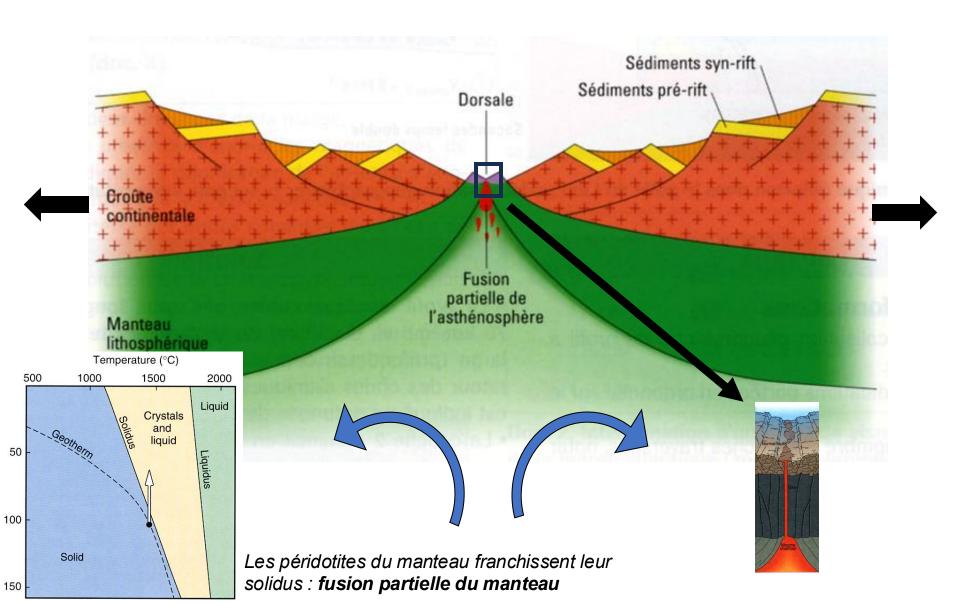
3. Rift continental actif



Dépôt sédimentaire inter-stratifié entre deux coulées de laves

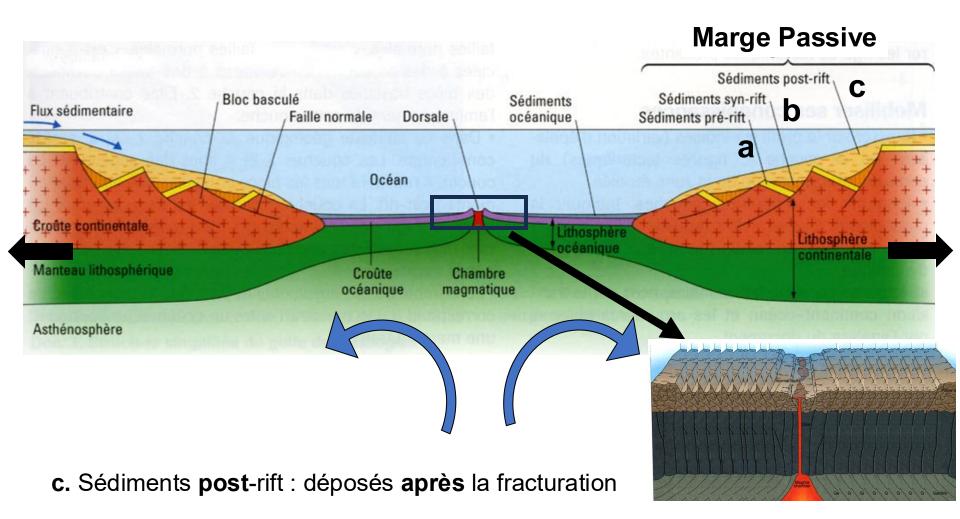


4. Mise en place d'une dorsale : Océanisation



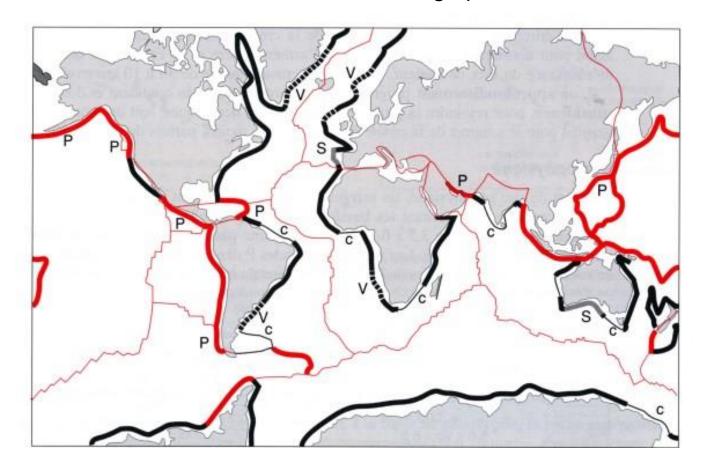
5. Océan installé et flux sédimentaire sur la marge passive

Marge passive: Zone de transition entre la croûte continentale et la croûte océanique, au sein de la même plaque lithosphérique. Elle ne présente pas d'activité sismique ni volcanique.



2) a. Les frontières de plaques divergentes

5. Océan installé et flux sédimentaire sur la marge passive

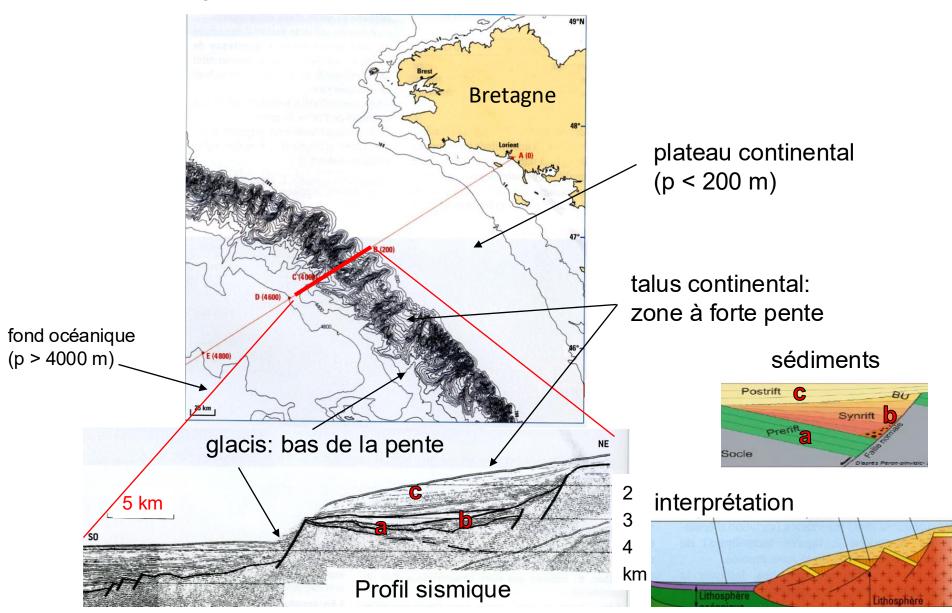


<u>Marge Passive :</u>
Limite de continent qui
<u>n'est pas (plus) une frontière de plaque</u>

Marge Active : Limite de continent qui est une frontière de plaque

2) a. Les frontières de plaques divergentes

Exemple de marge passive: la bordure Atlantique Est

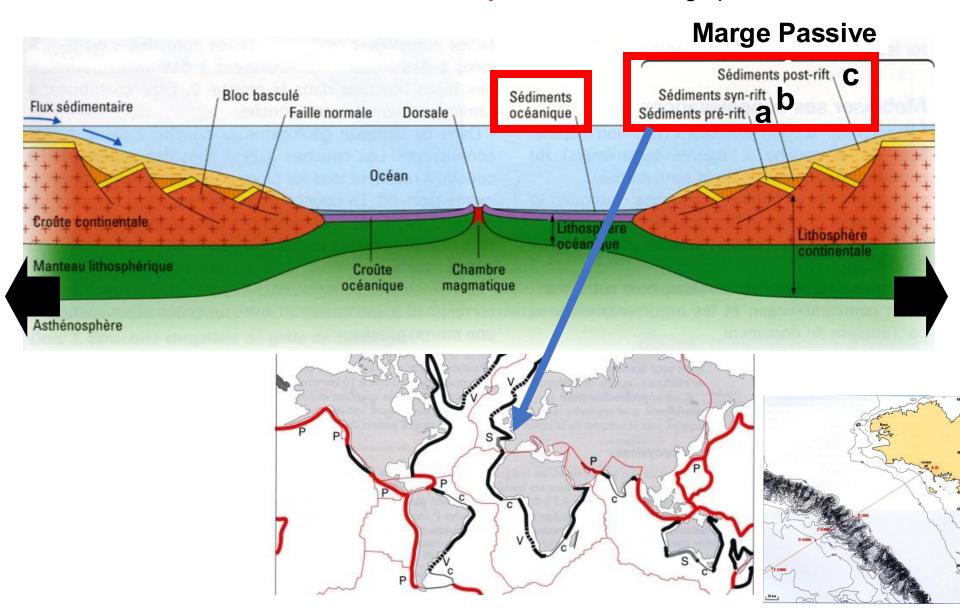


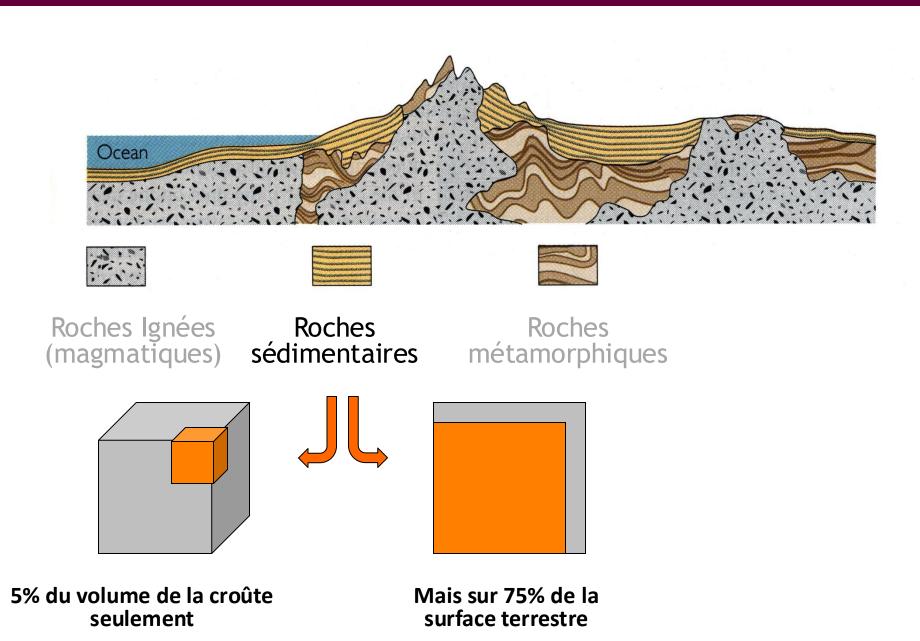
L1 Système Terre - Cours 3 à 6 : Géodynamique et Roches

- La tectonique des plaques
 - 1) Introduction Historique
 - Notions de cristallographie et de minéralogie
 - 2) Frontières de plaques
 - a. Les frontières de plaques divergentes
 - Les roches magmatiques 1
 - > Les roches sédimentaires
 - b. Les frontières de plaques convergentes
 - Les roches magmatiques 2
 - Les roches métamorphiques
 - Les roches : ressources géologiques
 - c. Les frontières de plaques décrochantes
- II. Cinématique des plaques
- III. Moteur(s) des mouvements



5. Océan installé et flux sédimentaire important sur la marge passive

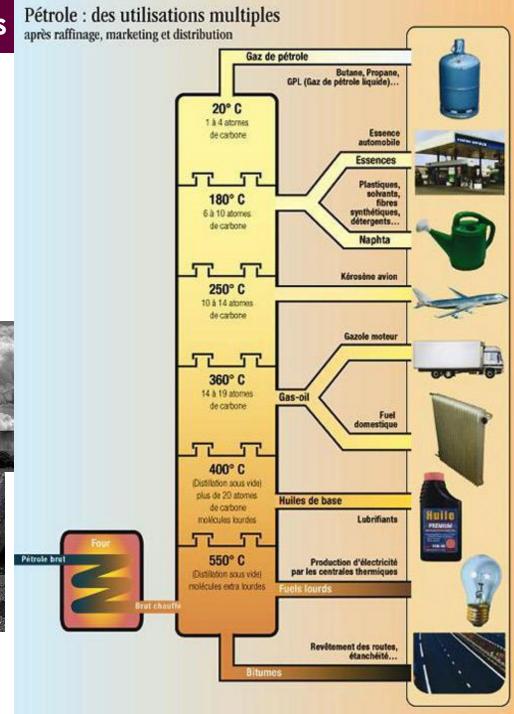




Des ressources naturelles de premier intérêt







- Sédiment: ensemble constitué par la réunion de particules et/ou de matières précipitées ayant pu subir un certain transport
- Roche sédimentaire: après un dépôt, un sédiment subit des processus (diagenèse) qui vont le transformer en une roche
- Différentes catégories: couleur, densité, mode de genèse,
 composition chimique, environnement de dépôt...

- Modes de formation :
- 3 familles de roches sédim. selon origine

1) Roches détritiques

- Altération/érosion de roches préexistantes
- ≈ 85%



2) Roches biogéniques/biochimiques

- Activité biologique
- ≈ 15%



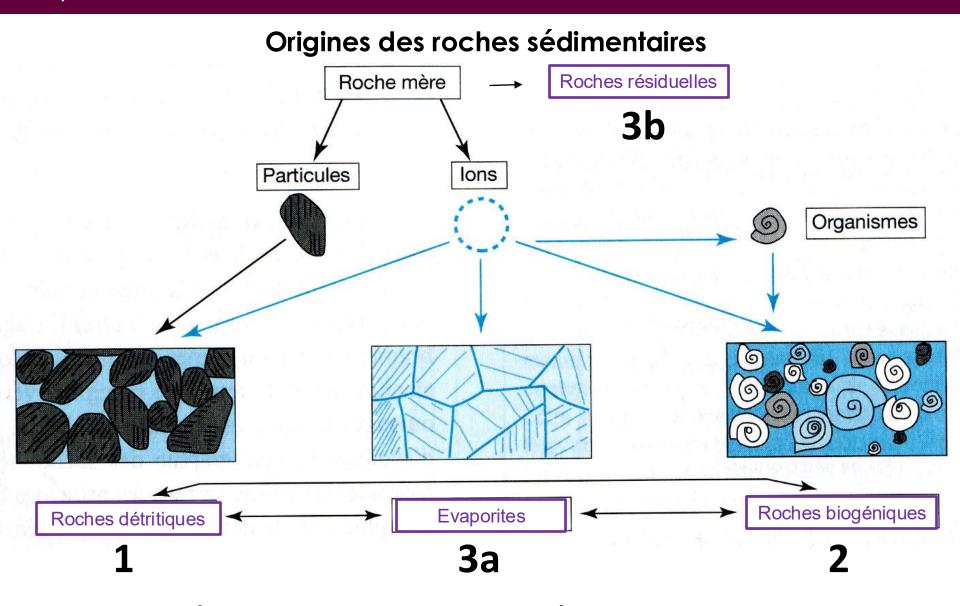
3) R Issue de processus physico-chimiquesa) Évaporites

- Processus physico-chimiques
- < 1%

b) Roches résiduelles

- Altération chimique
- < 1%





Roches détritiques
 Roches biogéniques/biochimiques
 Évaporites
 Roches résiduelles

1) Roches détritiques

- Altération/érosion de roches préexistantes
- ≈ 85%



2) Roches biogéniques/biochimiques

- Activité biologique
- ≈ 15%



3) Autres

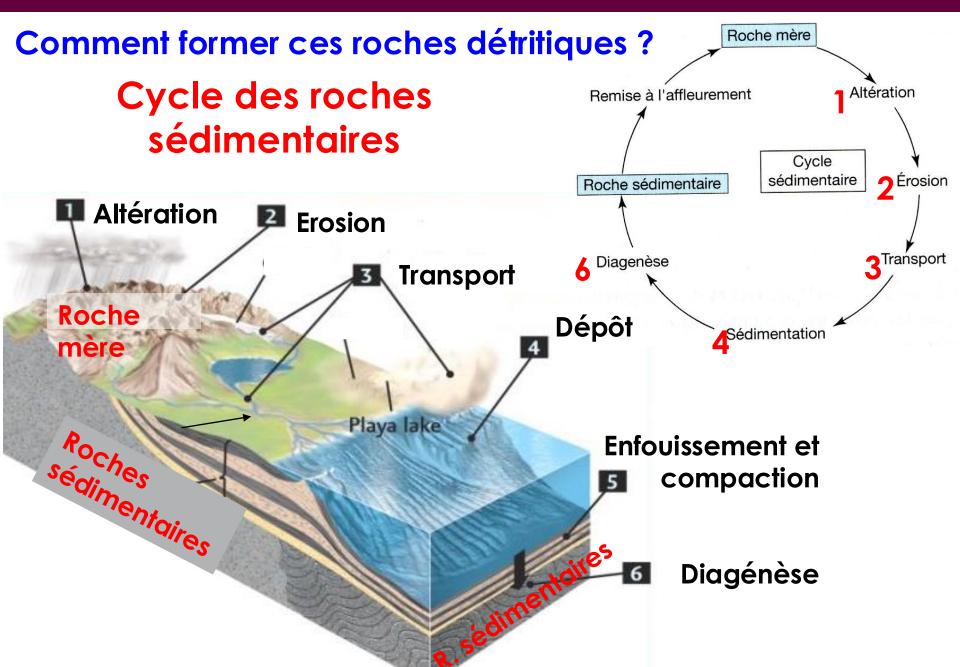
a) Évaporites

- Processus physico-chimiques
- < 1%

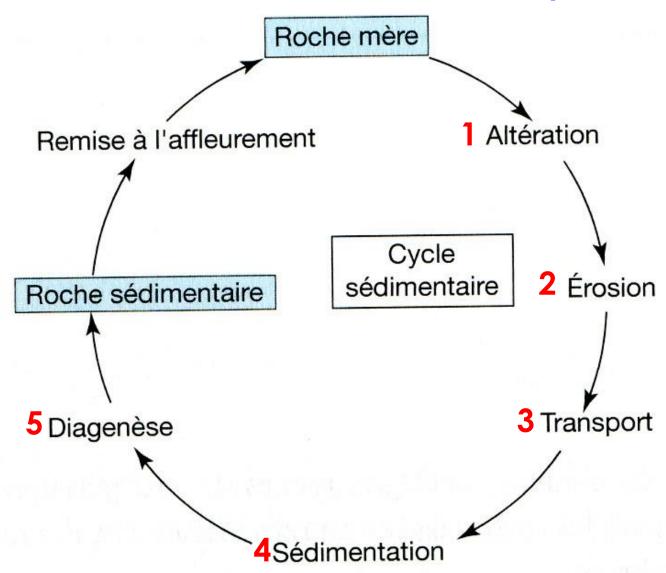
b) Roches résiduelles

- Altération chimique
- < 1%





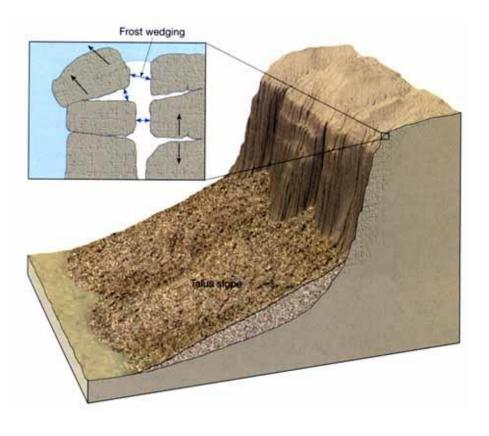
Comment former ces roches détritiques ?



1a) Altération physique

Fragmentation de la roche mère sous l'action:

- du gel
- des variations de température
- des végétaux





-> dominant en climat froid et tempéré

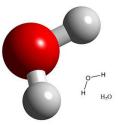


1b) Altération chimique

Les réactions chimiques qui désagrègent la roche mère en formant des particules et des ions dissous dans l'eau (solutions de lessivage)

-> dominant en climat chaud

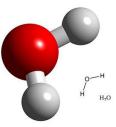
L'eau favorise l'altération chimique :



- provoque la <u>dissolution complète</u> de certaines roches (ex: les calcaires)
- entraîne une <u>attaque par hydrolyse</u> de certains minéraux en mettant en solution certains des éléments et en formant des argiles.



L'eau favorise l'altération chimique :

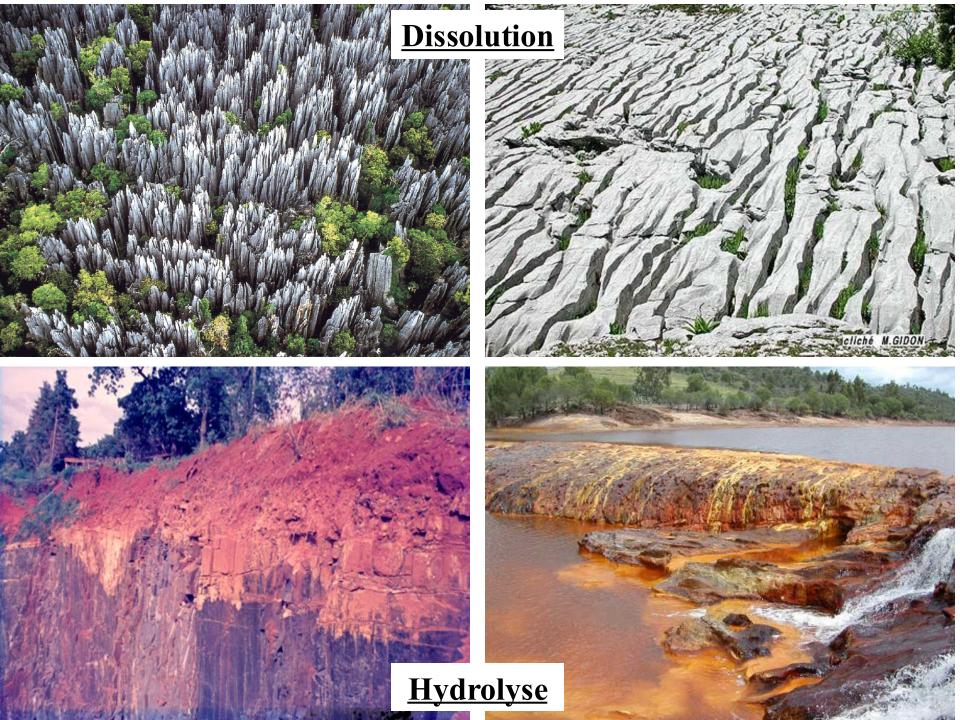


- provoque la <u>dissolution complète</u> de certaines roches (ex: les calcaires)
- entraîne une <u>attaque par hydrolyse</u> des minéraux en mettant en solution certains des éléments et former des argiles.

<u>Dissolution</u>: décomposition totale d'un minéral en ses ions constitutifs. Exemple de la calcite:

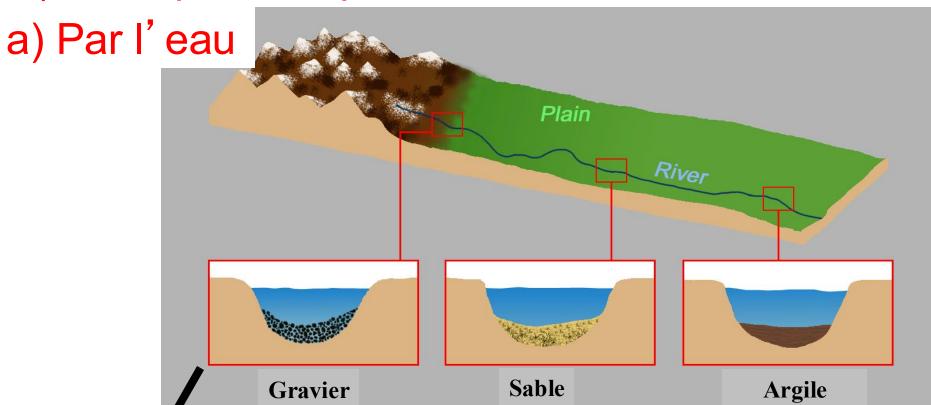
$$CaCO_3 + CO_2 + H_2O \le Ca^{2+} + 2HCO_3^{-}$$

Hydrolyse: destruction chimique des minéraux par l'eau. Il peut rester une phase insoluble. Elle dépend de la q^{té} d' ions H⁺ et de la teneur en CO₂ dissous.



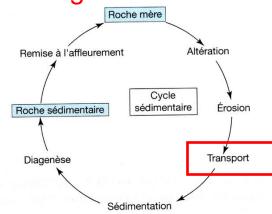


3) Transport des particules



Taille des plus gros grains renseigne sur l'énergie de la rivière





3) Transport des particules

a) Par I' eau

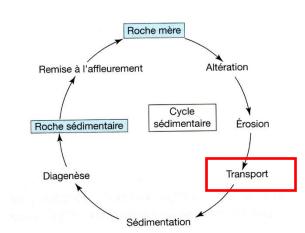


Forme des grains renseigne sur la durée de transport

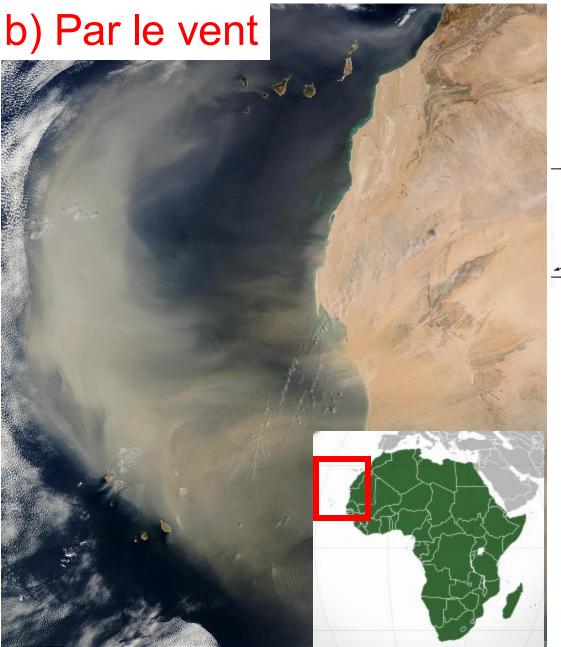
TEMPS DE TRANSPORT DES PARTICULES

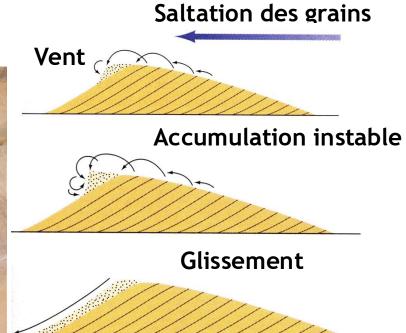
- le mode de transport:

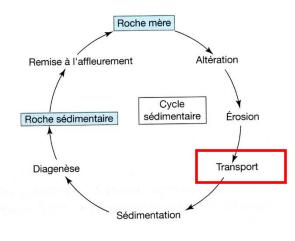
- galets arrondis -> transport fluviatile long
- éléments anguleux -> faible transport



3) Transport des particules

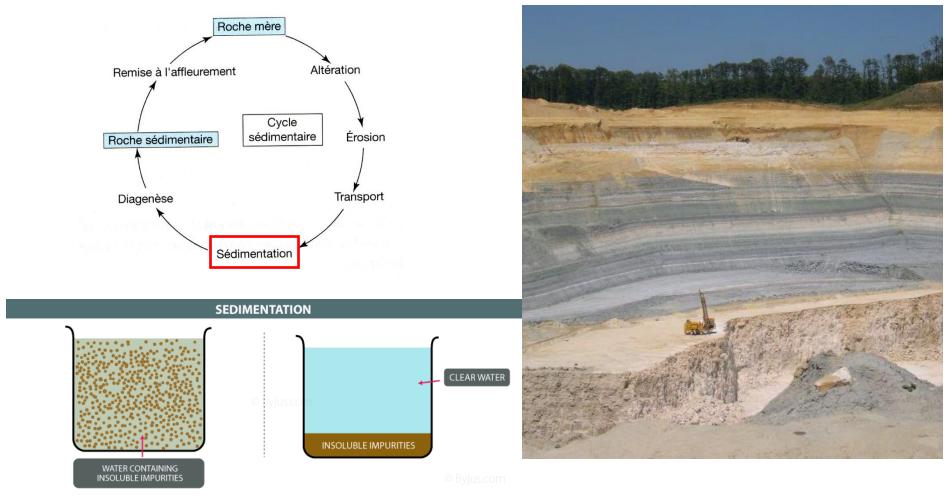






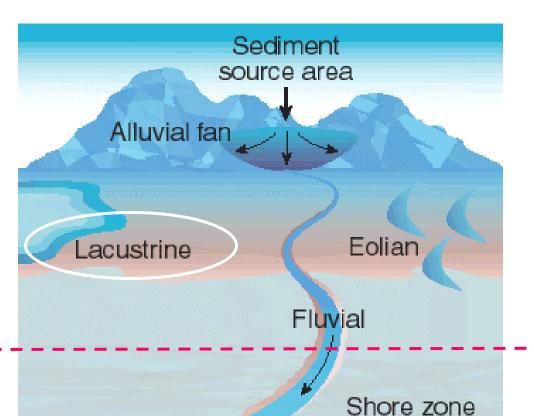
4) Sédimentation

Accumulation des particules dans des dépressions



<u>Sédimentation</u>: accumulation de <u>matériaux meubles</u> A mesure de l'accumulation des sédiments, la pression augmente

Environnements sédimentaires



Delta

Shelf

Marine

LES MILIEUX de DEPOTS & de SEDIMENTATION

Transport à l'état solide ou en solution ⇒ dépôt ou précipitation dans un milieu

Milieu continental

Milieu marin

Exemples d'environnements de dépôt



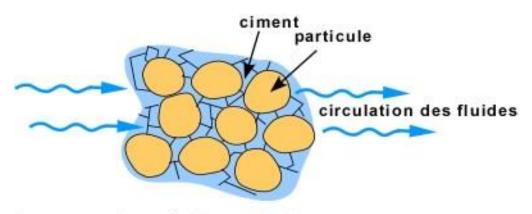




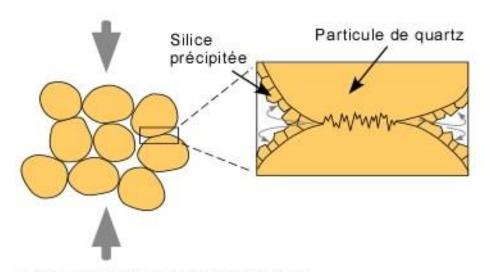


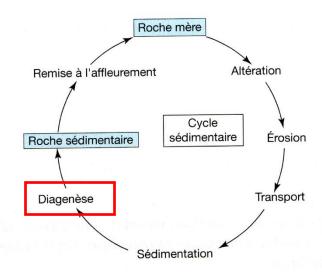
5) Diagénèse

Transformation des sédiments en roches Particules soudées par compaction et/ou par un ciment naturel



CIMENTATION PRÉ-COMPACTION





Exemples de roches sédimentaires détritiques

Exembles a	e rocnes sealmentaire	s detritiques	
Diamètre des grains	sédiments	Roche consolidée	
> 2 mm	Graviers Galets	Conglomérats Brèches	0 0 0 0 0
		Poudingues	1. 11.
	Sables	Arénites	
63 µm à 2 mm		Grès	
	Boues et vases	Lutites (pélites)	
< 63 µm		Argiles Limons	

Exemples de roches sédimentaires détritiques Diamètre des Roche consolidée sédiments grains **Graviers** Conglomérats **Brèches** Galets > 2 mm **Poudingues Arénites** Sables Grès 63 µm à 2 mm **Boues et vases** Lutites (pélites) < 63 µm **Argiles** Limons

1) Roches détritiques

- Altération/érosion de roches préexistantes
- ≈ 85%



- Activité biologique
- ≈ 15%



a) Évaporites

- Processus physico-chimiques
- < 1%

b) Roches résiduelles

- Altération chimique
- < 1%





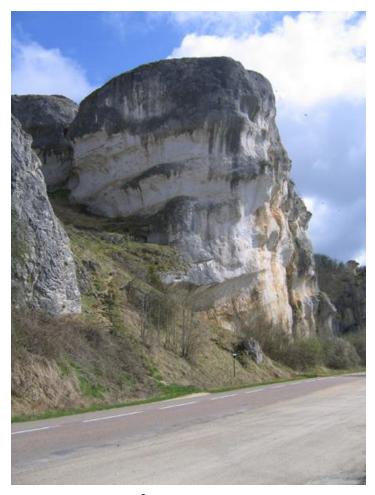


2) Roches biochimiques/biogéniques

- **Bio-:** Intervention directe ou indirecte de processus biologiques dans la formation de la roche
- Classification : basée sur la nature chimique
 - Roches carbonatées
 - Roches siliceuses
 - Roches phosphatées...

Roches carbonatées: C + O + autres éléments (Ca, Mg, ...)

contiennent au moins 50% de carbonates



Vallée de l'Yonne, Bourgogne Ancien récif corralien

Classées selon le mode de formation :

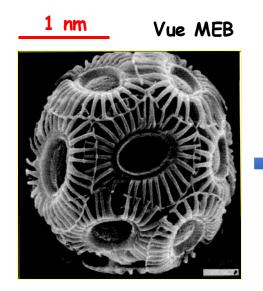
★ calcaire biogénique

Formé par des débris d'organismes ou issu d'organismes en position de vie

★ calcaire biochimique

Formé par précipitation de carbonates à partir d'une solution avec plus ou moins d'influence d'organismes

Roches carbonatées: C + O + autres éléments (Ca, Mg, ...)







Craie



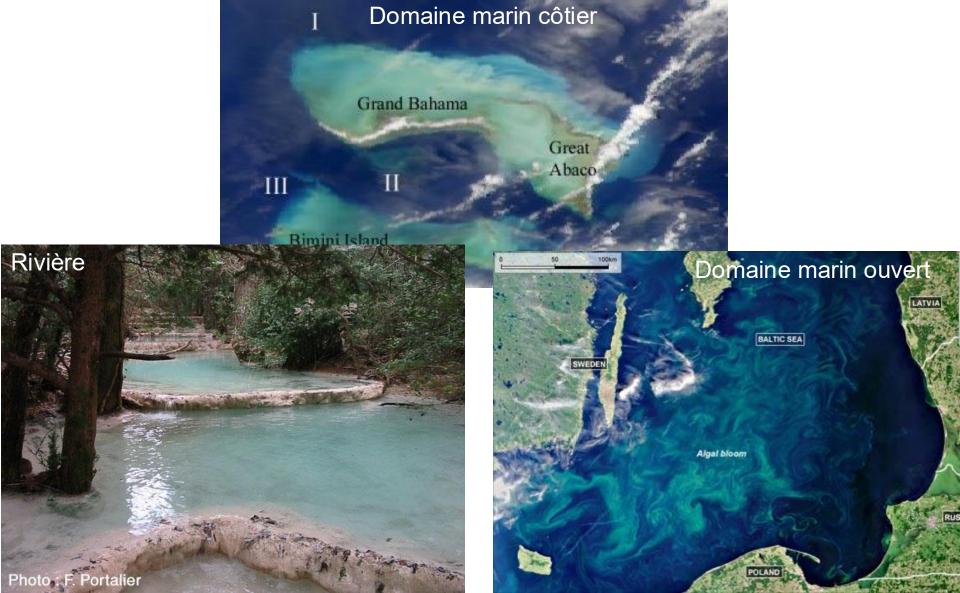
Calcaire





2 cm

Exemples d'environnements de dépôt des roches carbonatées



1) Roches détritiques

- Altération/érosion de roches préexistantes
- ≈ 85%



- Activité biologique
- ≈ 15%



a) Évaporites

- Processus physico-chimiques
- < 1%

b) Roches résiduelles

- Altération chimique
- < 1%







3.a) Évaporites (formées par précipitation de sels minéraux)

- Processus physico-chimiques
- Environnements de dépôt : zones arides



Gypse



Sebkha El Melah, Tunision



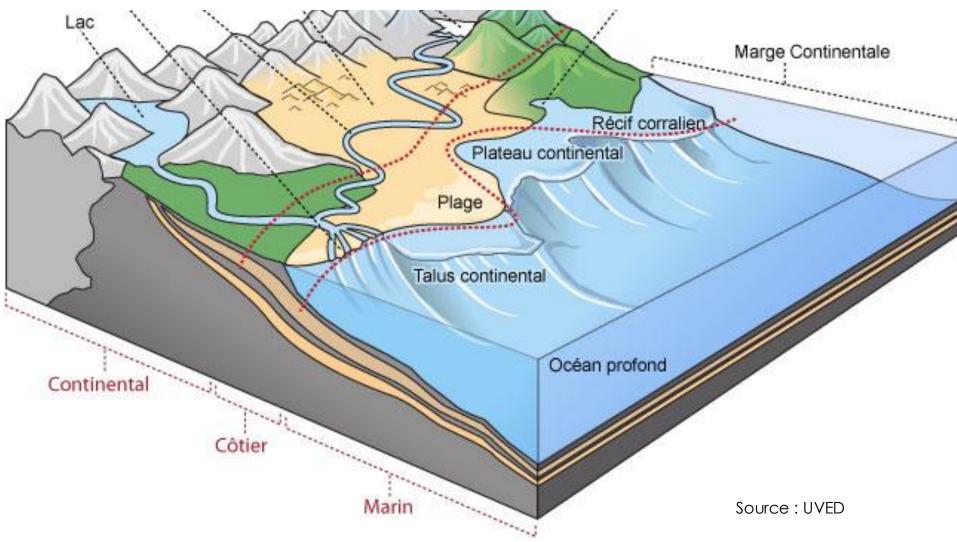


3.b) Roches résiduelles (dégradation in situ d'une roche mère)

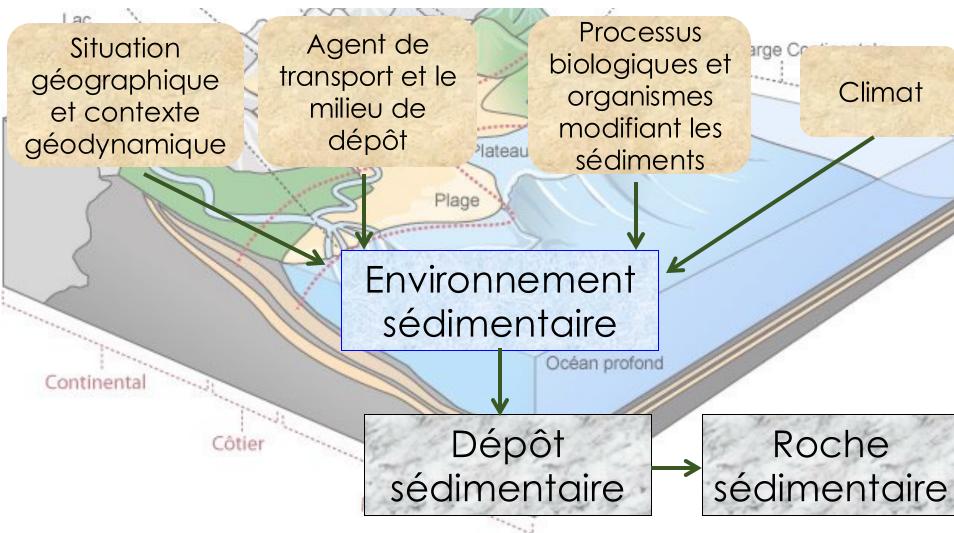
- Altération chimique
- Environnements : zones tropicales (chaleur + humidité)



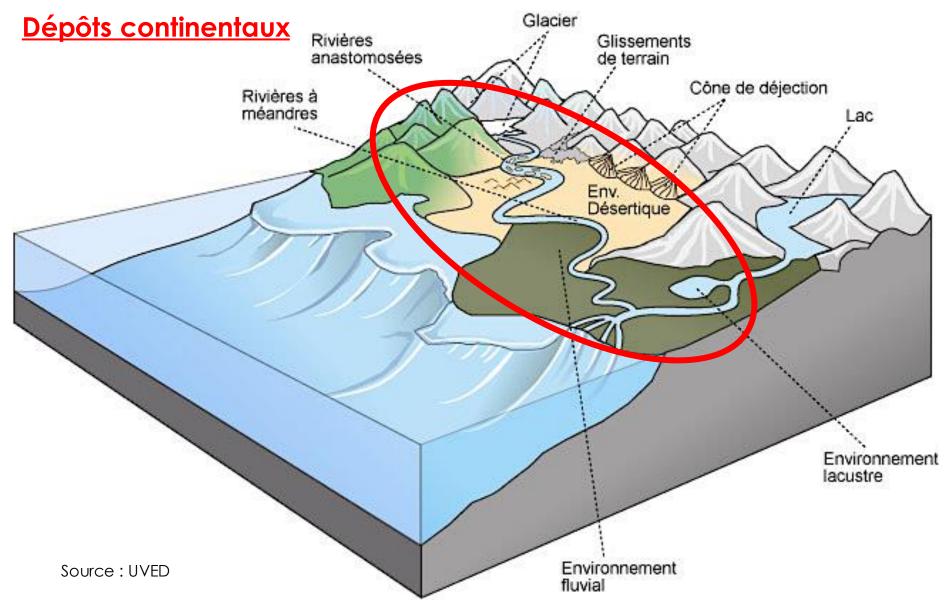
De multiples facteurs interagissent pour créer ces environnements sédimentaires



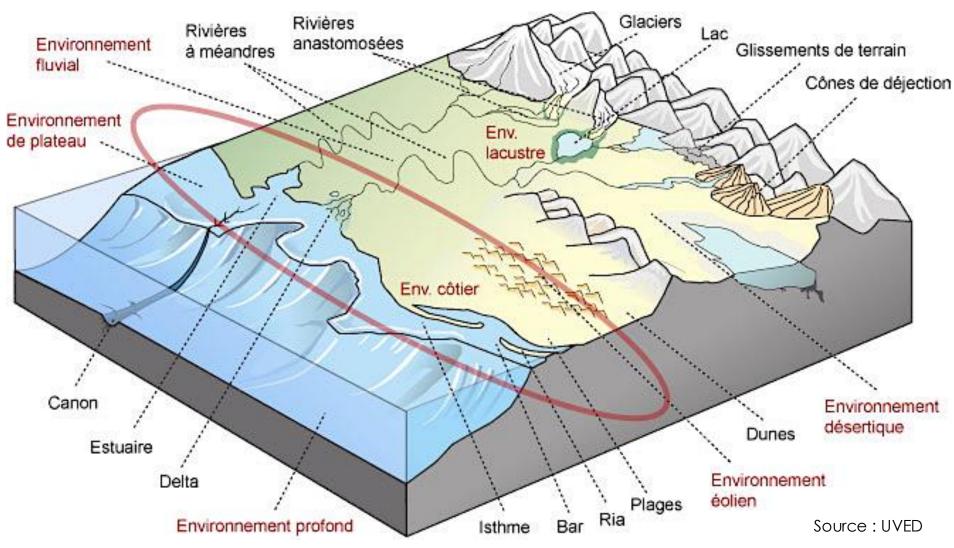
De multiples facteurs interagissent pour créer ces environnements sédimentaires



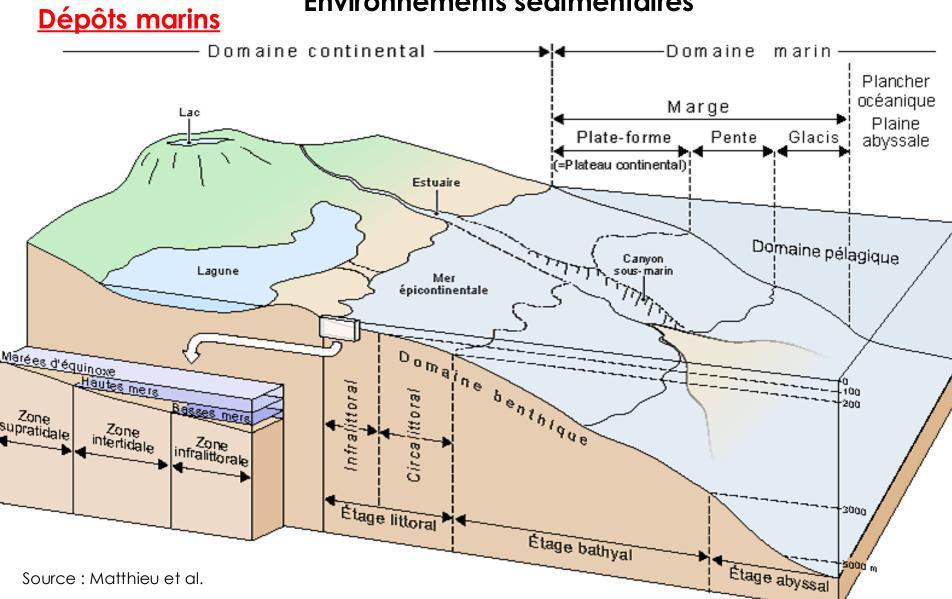
Environnements sédimentaires

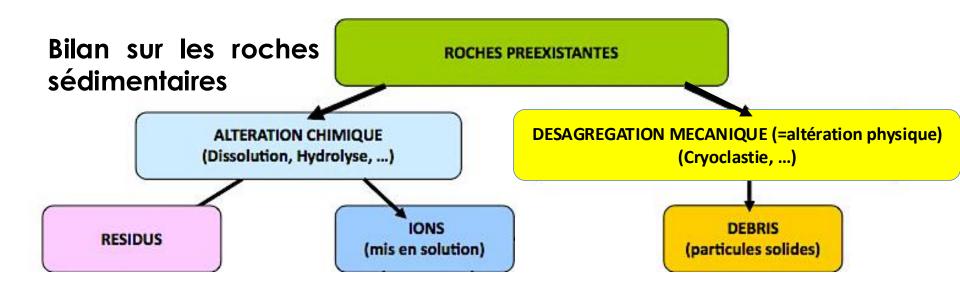


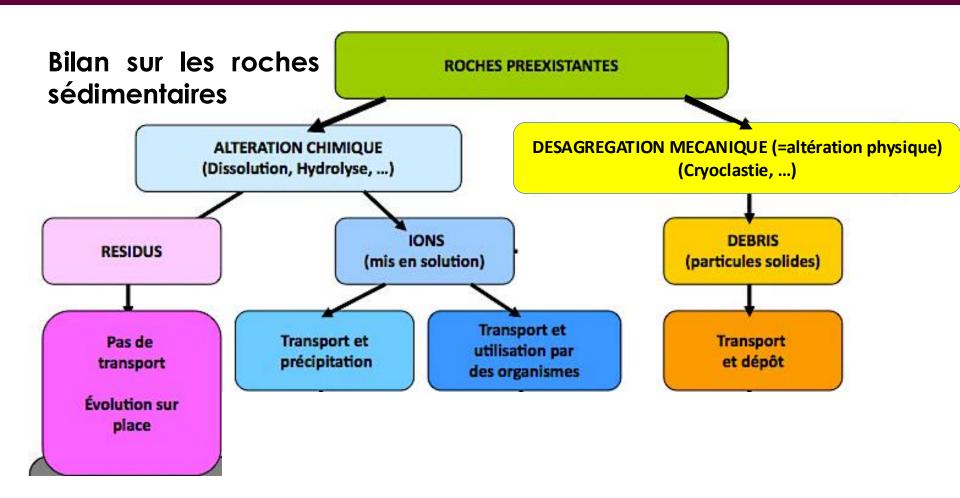
<u>Dépôts côtiers</u> Environnements sédimentaires

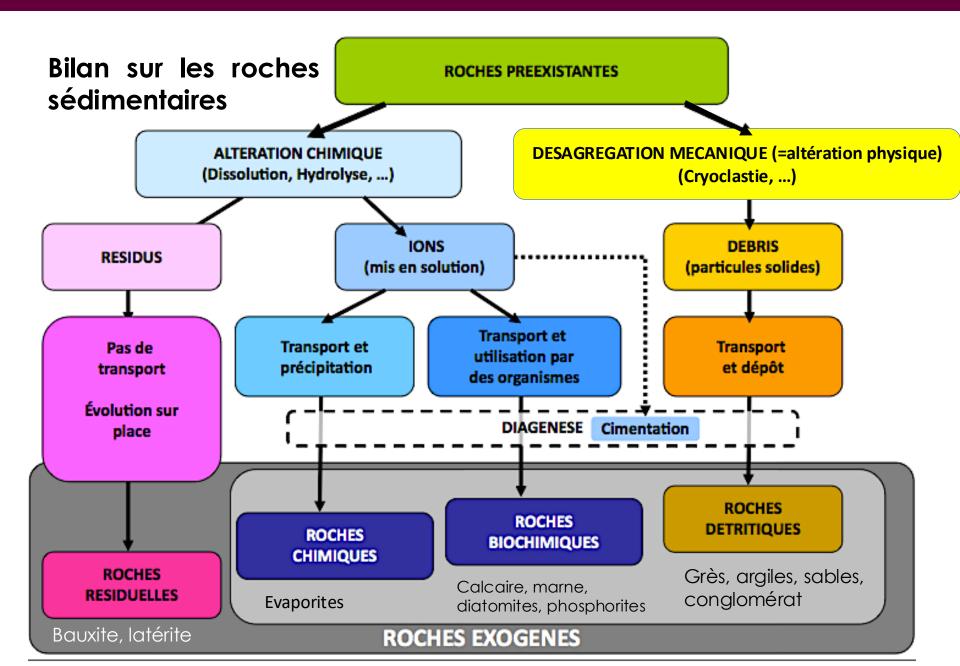


Environnements sédimentaires







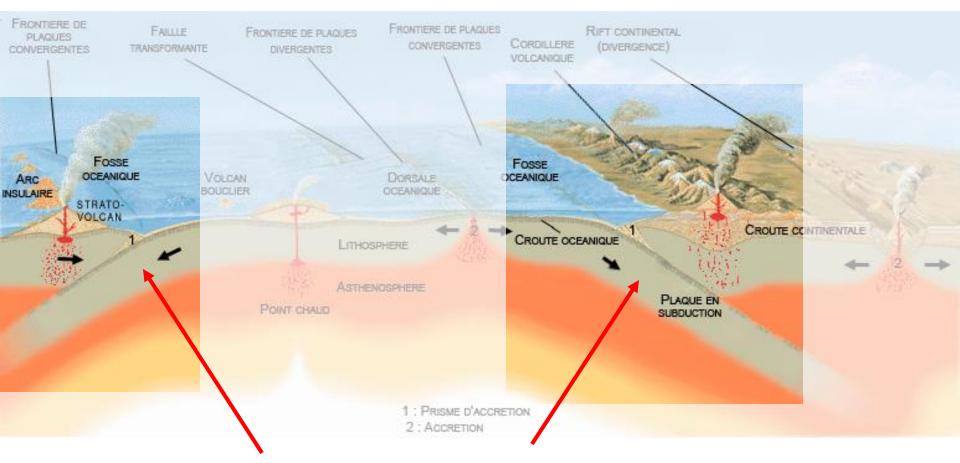


L1 Système Terre - Cours 3 à 6 : Géodynamique et Roches

- La tectonique des plaques
 - 1) Introduction Historique
 - Notions de cristallographie et de minéralogie
 - 2) Frontières de plaques
 - a. Les frontières de plaques divergentes
 - Les roches magmatiques 1
 - Les roches sédimentaires
 - b. Les frontières de plaques convergentes
 - Les roches magmatiques 2
 - Les roches métamorphiques
 - Les roches : ressources géologiques
 - c. Les frontières de plaques décrochantes
- II. Cinématique des plaques
- III. Moteur(s) des mouvements

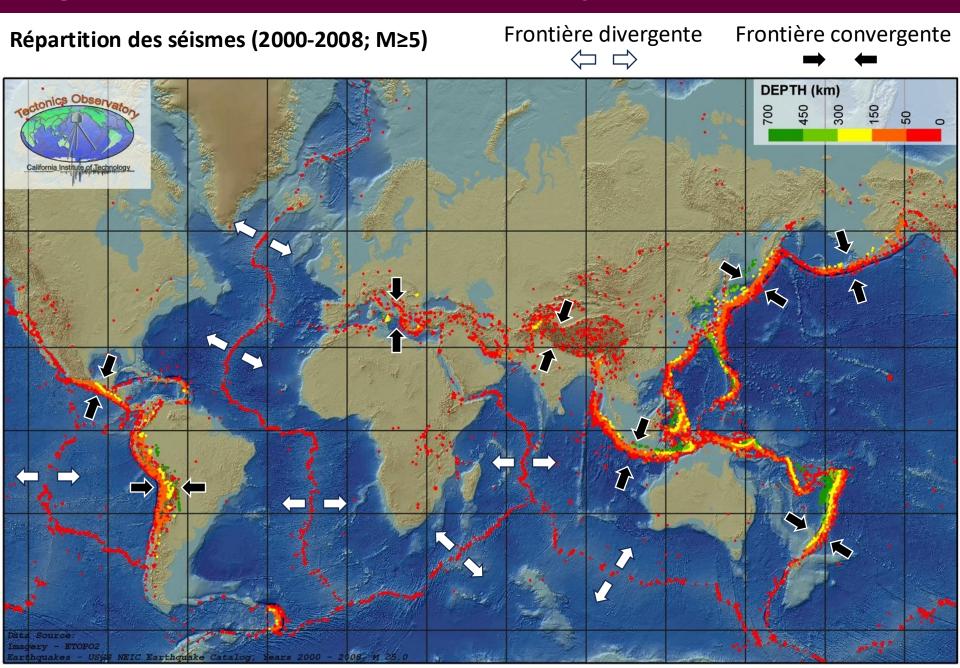


Il existe plusieurs types de frontières des plaques tectoniques



Frontières convergentes

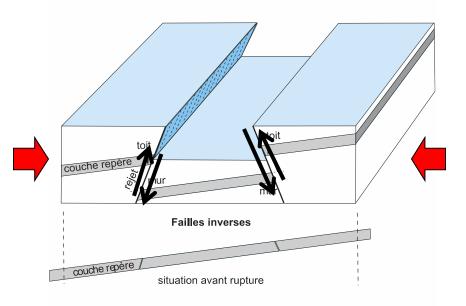
Une autre zone de formation des roches magmatiques

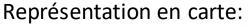


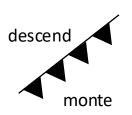
Contexte compressif

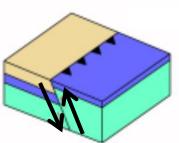
Déformation cassante :

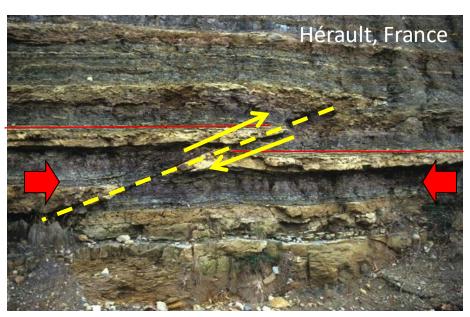
Failles inverses



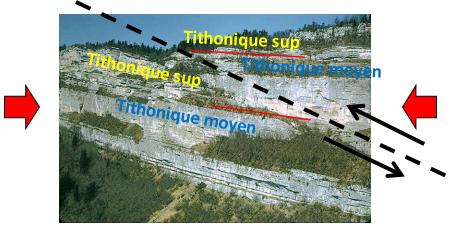








Isère, France



Anticlinal

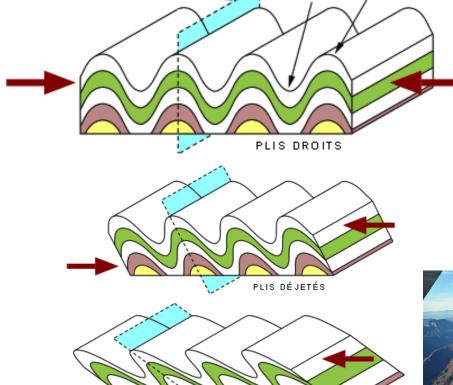
Synclinal

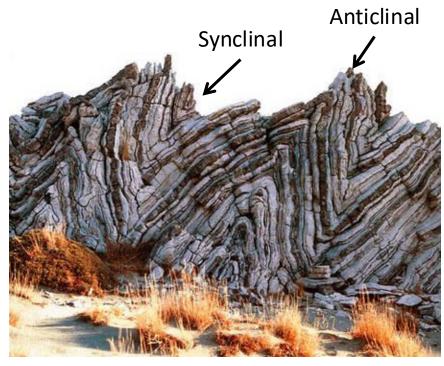
PLIS DÉVERSÉS

Contexte compressif

Déformation ductile :

Plis





Nouveau Mexique, USA

Synclinal

Anticlinal

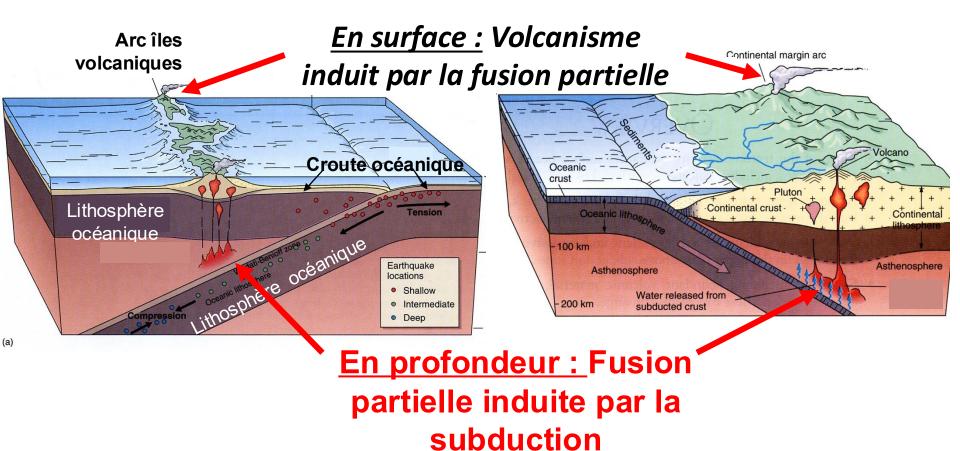


Distribution des volcans actifs : Ils se situent majoritairement au niveau des zones de convergence

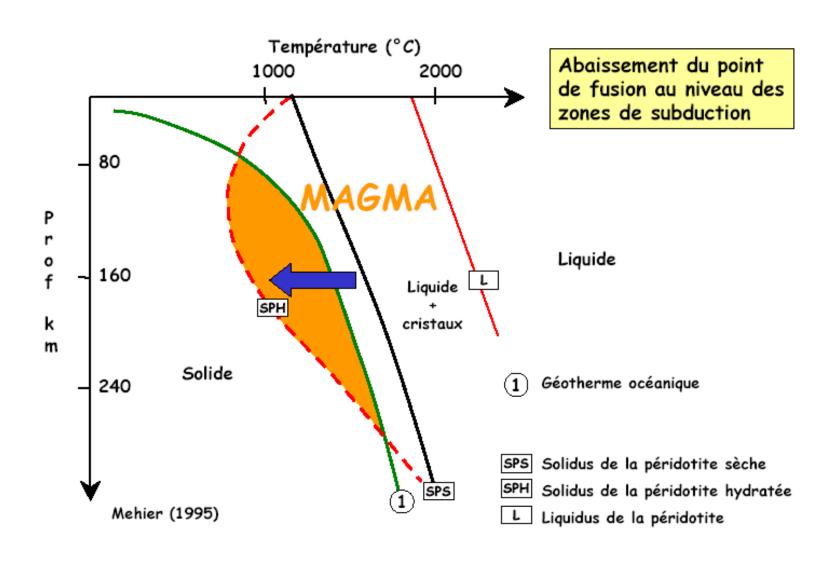


Subduction: Processus par lequel une plaque océanique plonge sous une autre plaque (océanique ou continentale) et s'enfonce dans le manteau

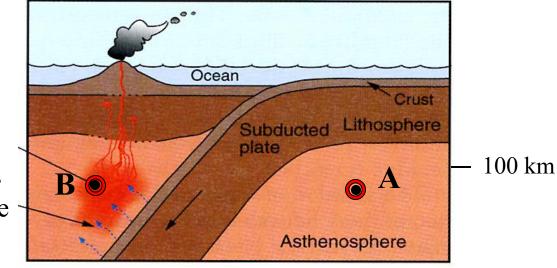
Mécanisme : La subsidence thermique



Formation de magma au niveau des zones de subduction ...



Formation de magma au niveau des zones de subduction ...

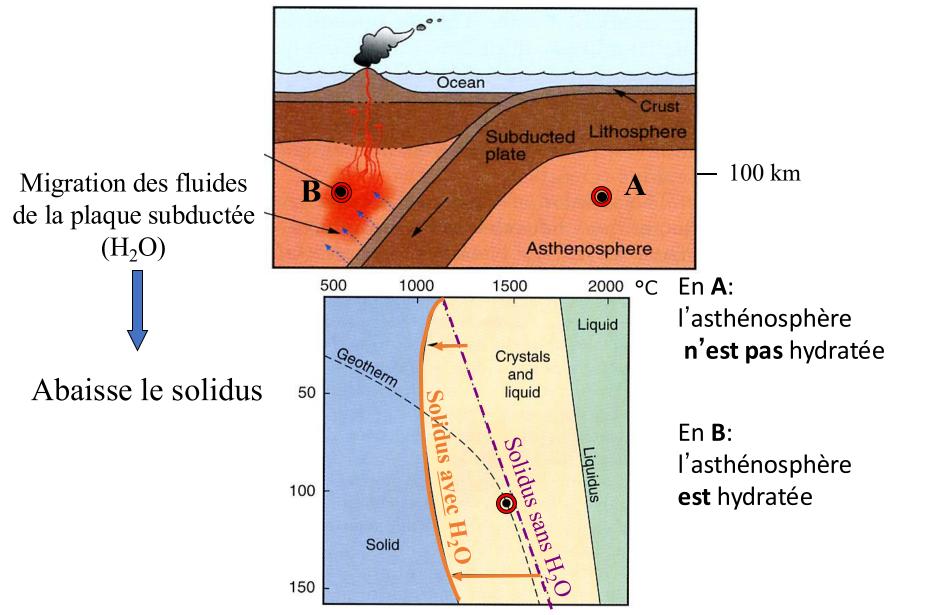


Migration des fluides de la plaque subductée (H₂O)

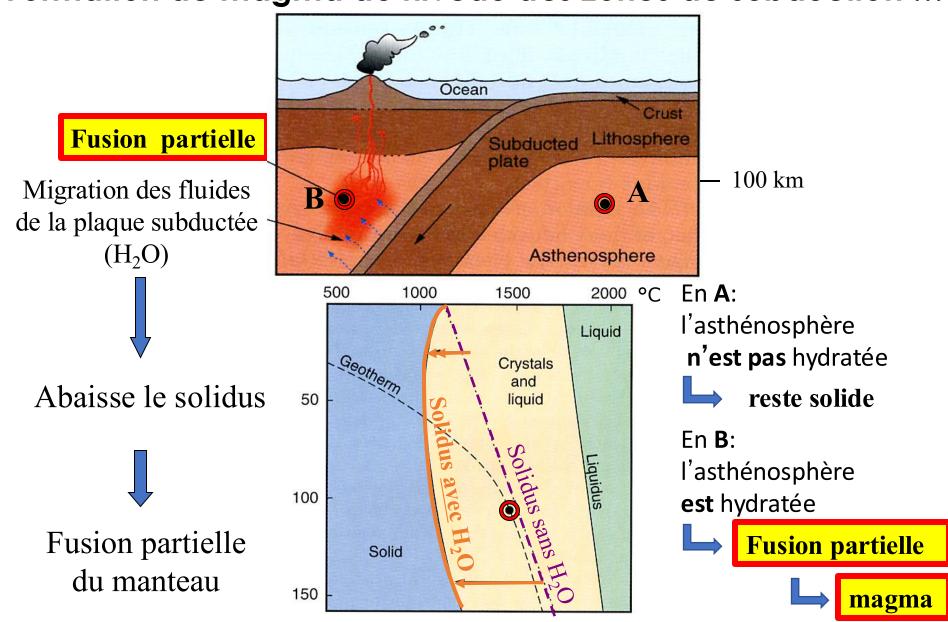
En A: l'asthénosphère n'est pas hydratée

En **B**:
l'asthénosphère **est** hydratée

Formation de magma au niveau des zones de subduction ...

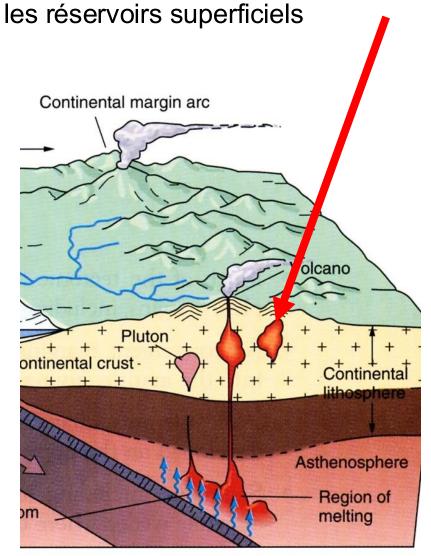


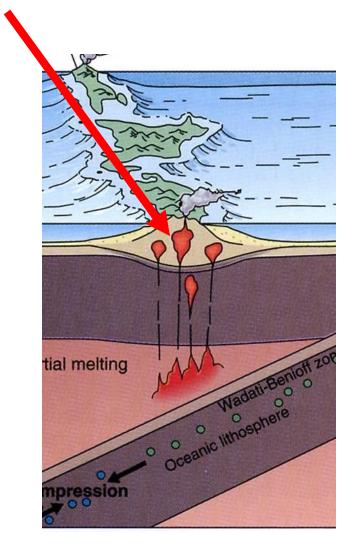
Formation de magma au niveau des zones de subduction ...



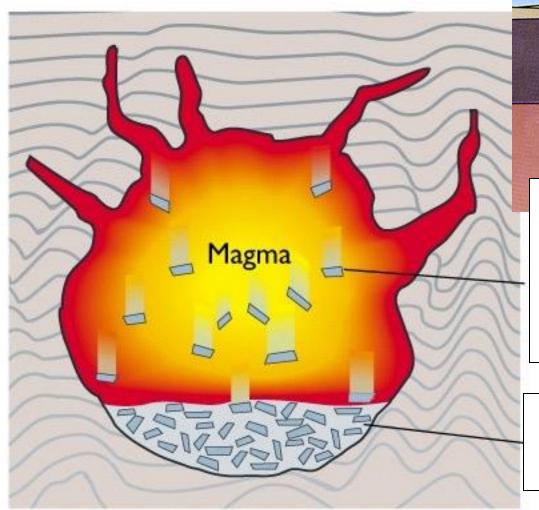
... puis évolution de la chimie du magma

Le magma va ensuite évoluer par la cristallisation fractionnée dans





La cristallisation fractionnée : principe

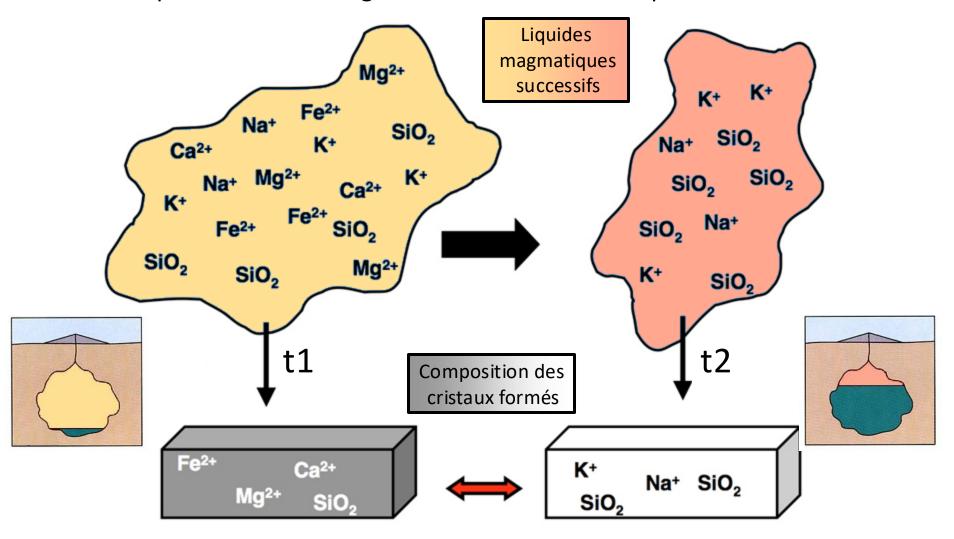


Lors du
refroidissement du
magma, des
cristaux se forment
et tombent au fond
de la chambre

Les cristaux s'accumulent au fur et à mesure

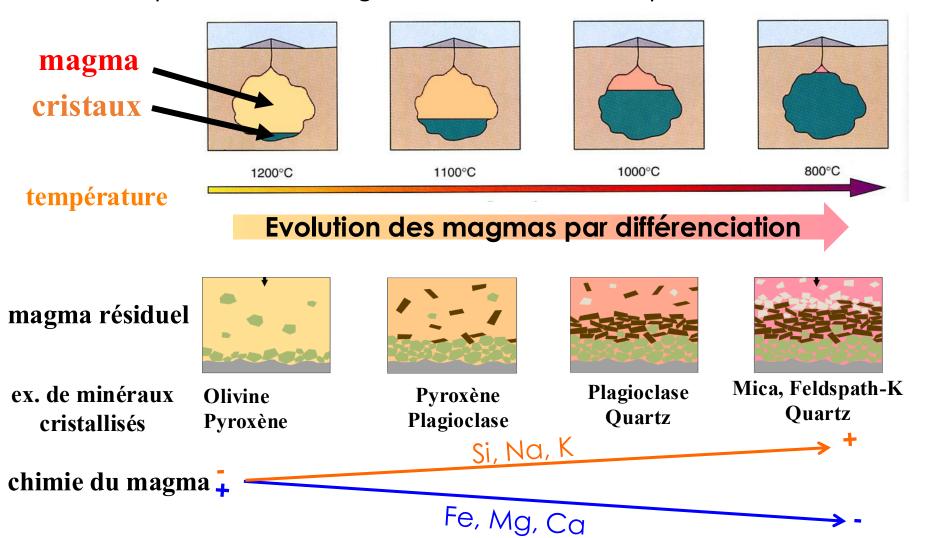
Différenciation du magma dans la chambre par cristallisation fractionnée

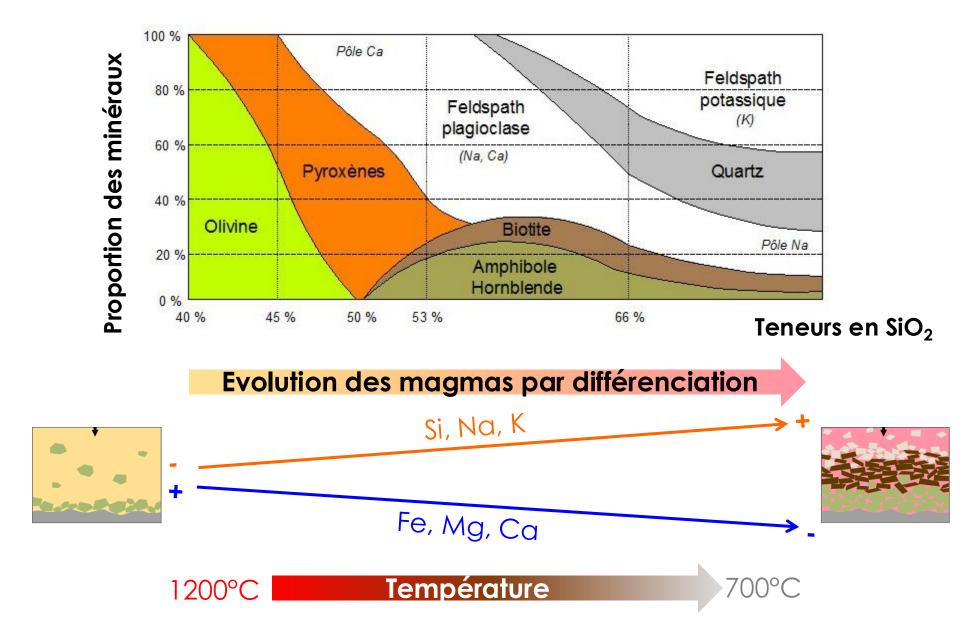
Selon l'affinité des éléments chimique pour les cristaux ou le liquide, la composition du liquide résiduel change à mesure du retrait des phases cristallisées



Différenciation du magma dans la chambre par cristallisation fractionnée

Selon l'affinité des éléments chimique pour les cristaux ou le liquide, la composition du liquide résiduel change à mesure du retrait des phases cristallisées

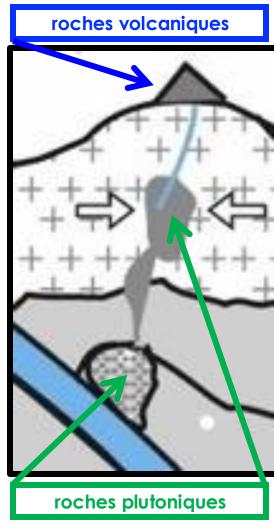


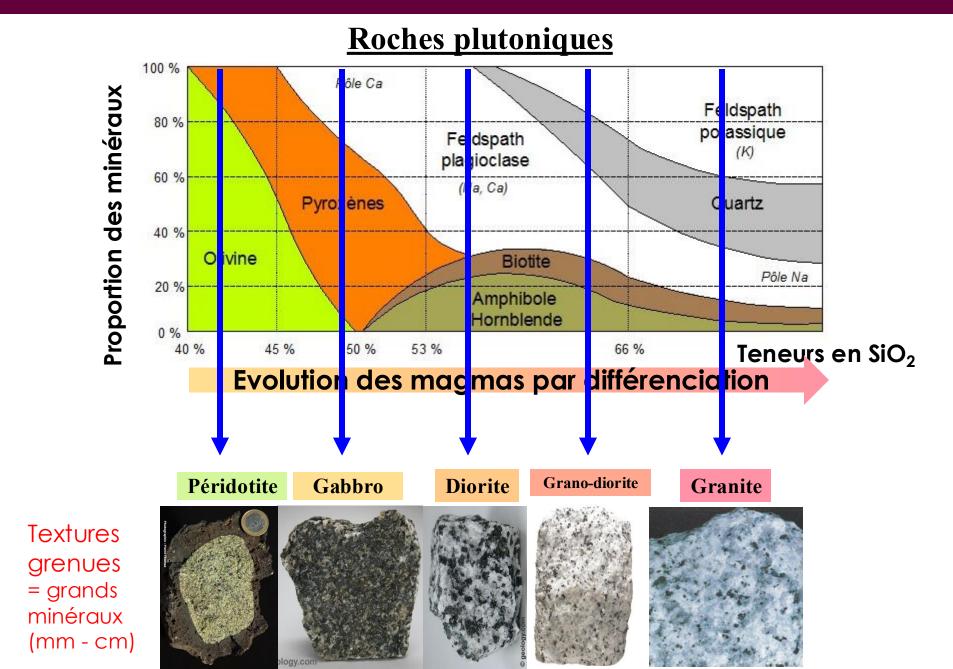


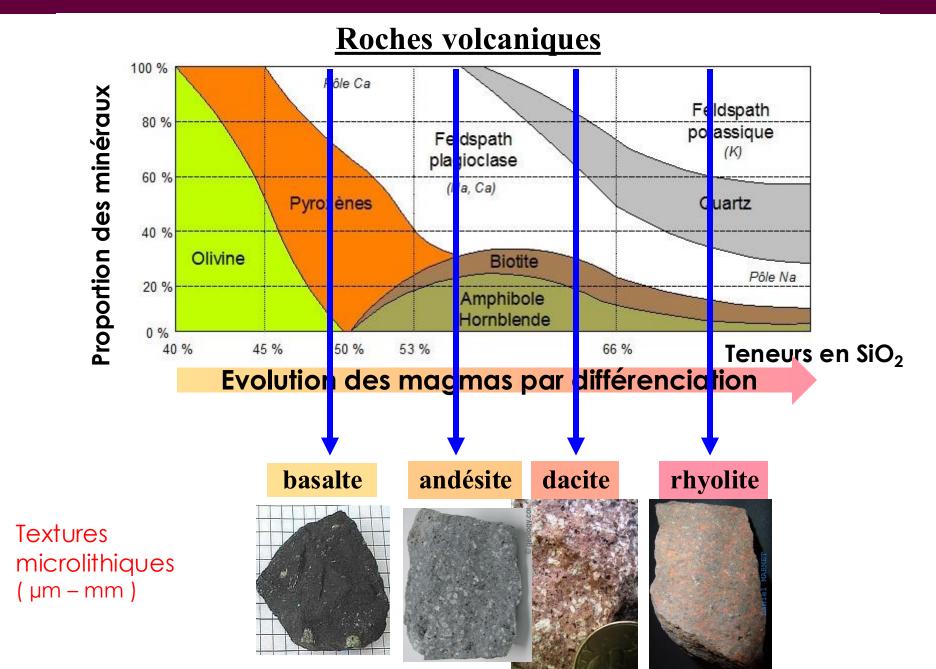
Pour un magma donné,
Le lieu de sa solidification (surface/profondeur) définit la nature de la roche magmatique (volcanique/plutonique)
obtenue

- même composition
- tailles de cristaux différentes
- > textures différentes

- ⇒ Classification des roches basée
 - soit sur la composition minéralogique
 - soit sur la composition chimique

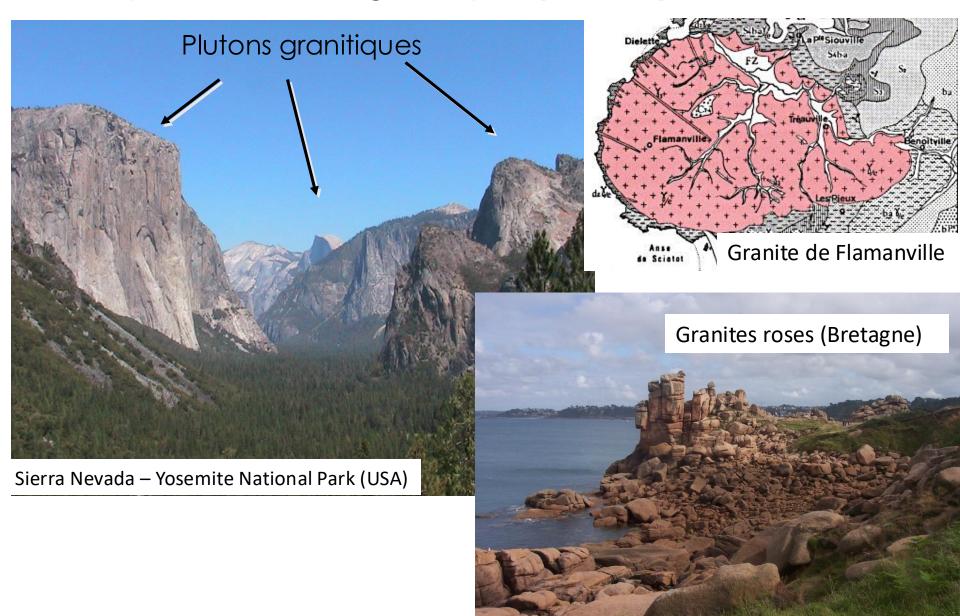






2) b. -> Roches magmatiques 2

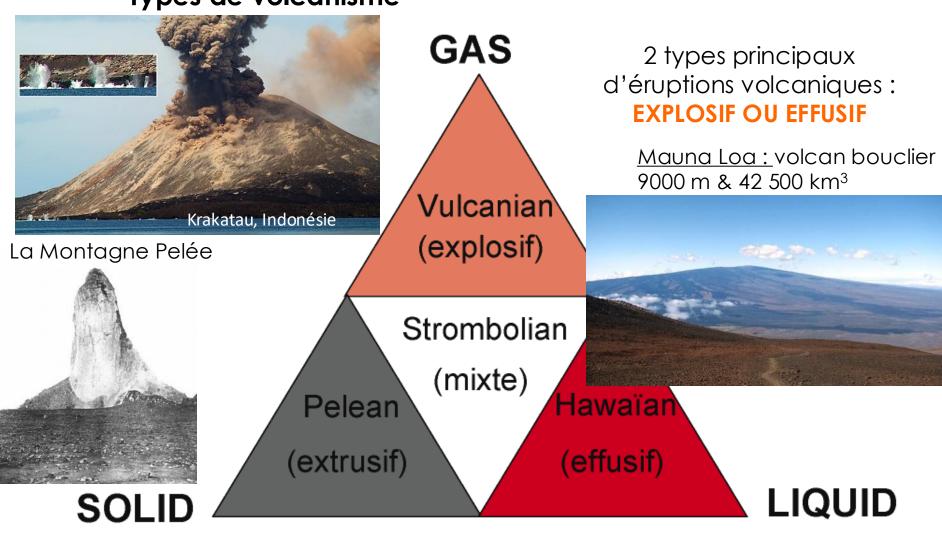
Exemples roches magmatiques **plutoniques**



2) b. -> Roches magmatiques 2

Exemples roches magmatiques volcaniques

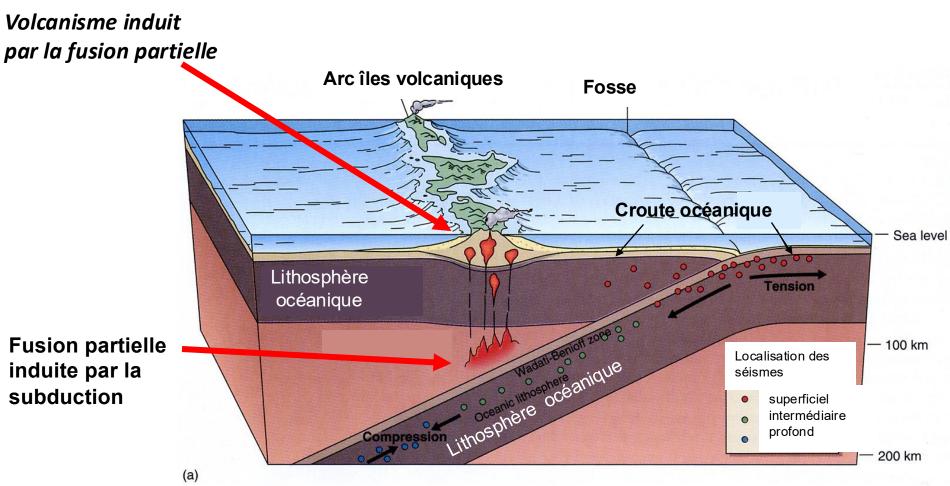
Types de volcanisme



3 paramètres principaux pour classer les éruptions

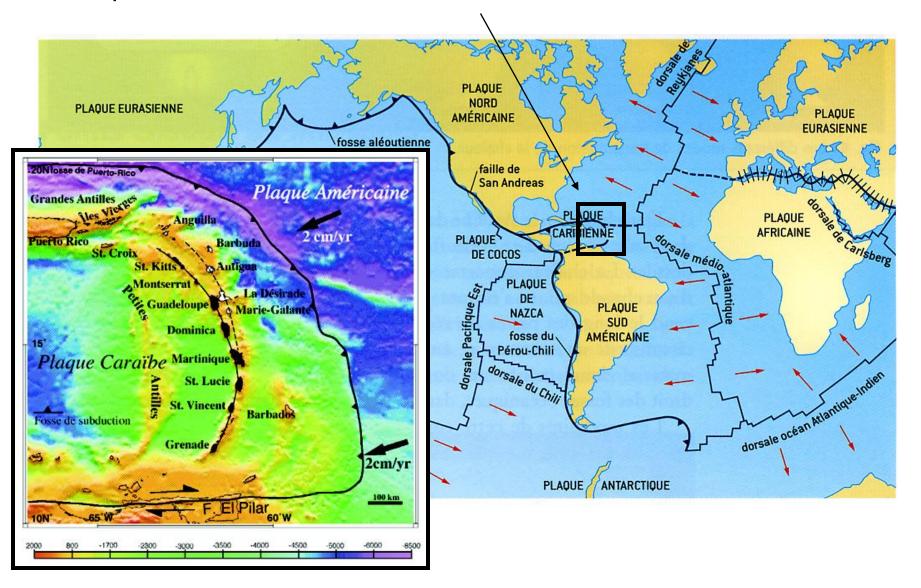
Subduction:

Cas 1 : plaque océanique – plaque océanique



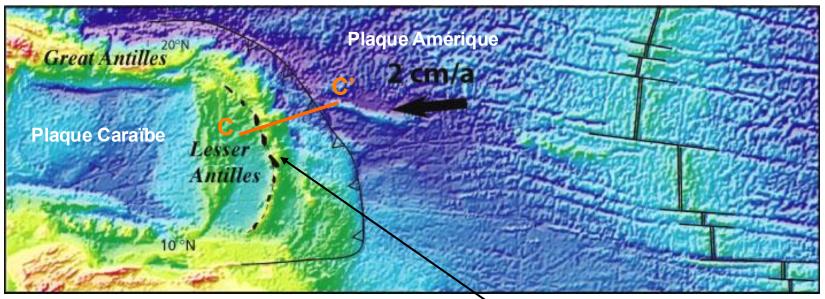
La plaque plongeante est la plus veille des deux (plus froide donc plus dense)

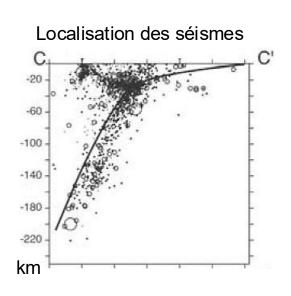
Exemple de l'arc des Petites Antilles

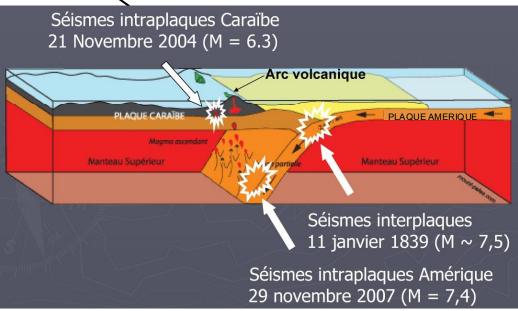


Exemple de l'arc des Petites Antilles

Dorsale Atlantique







Exemple de l'arc des Petites Antilles L'éruption de Montserrat : 1995 - ...





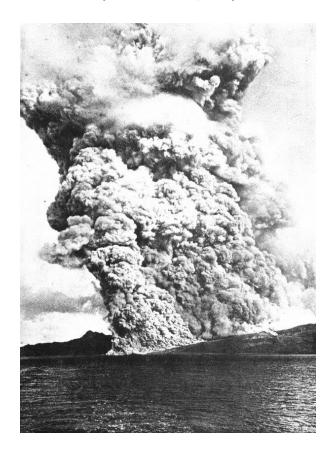






Exemple de l'arc des Petites Antilles

La Montagne Pelée (Martinique)



La nuée ardente du 16 décembre 1902 arrivant à la mer

Saint-Pierre : avant l'éruption du 8 mai 1902

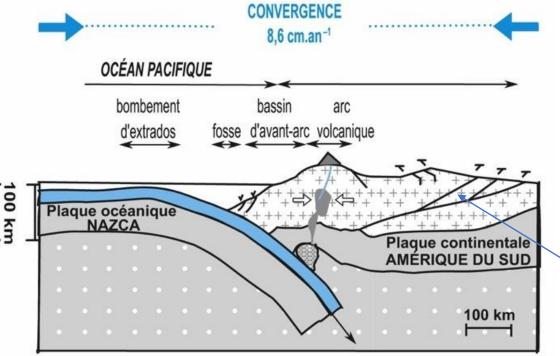




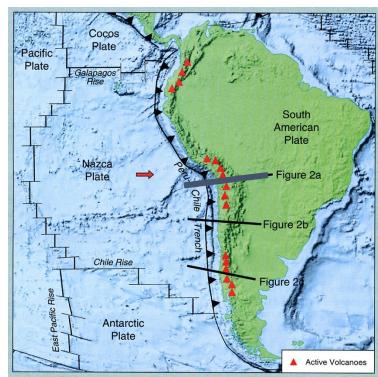
Subduction

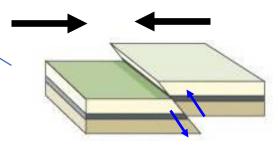
Cas 2 : plaque océanique – plaque continentale : marge active

C'est toujours la plaque océanique qui plonge parce qu'elle est plus dense



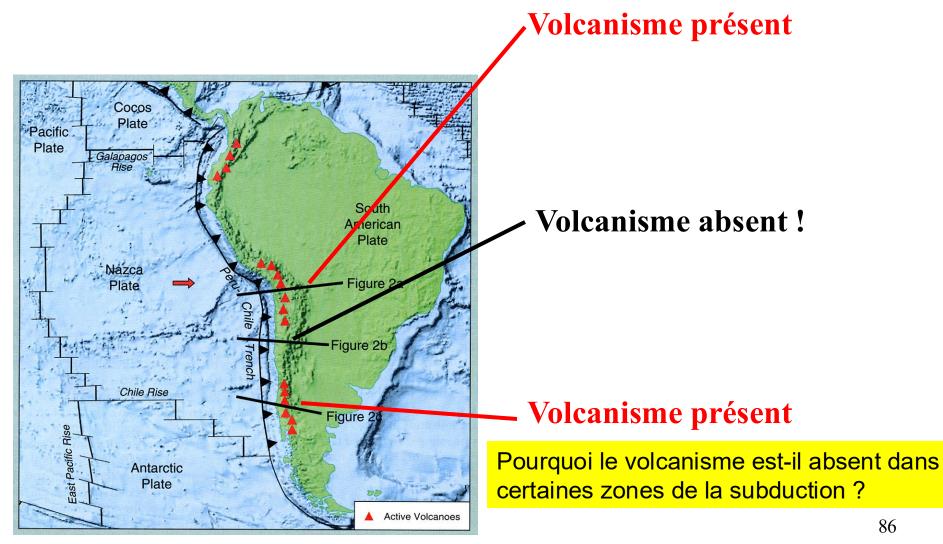
SUBDUCTION OCÉAN - CONTINENT LE LONG D'UNE MARGE ACTIVE exemple : subduction de la plaque Nazca sous la marge active andine dans le secteur péruvo-bolivien





Convergence => failles inverses

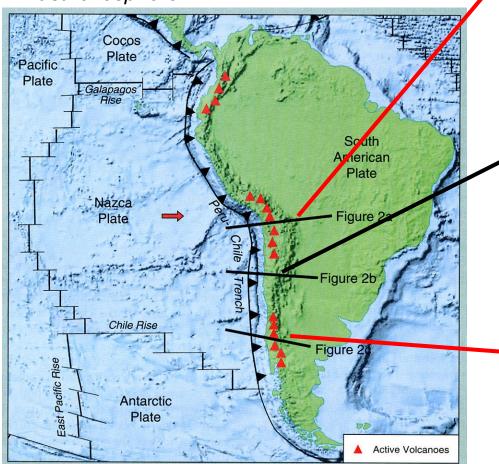
Exemple de la subduction de la plaque de Nazca sous la plaque Amérique du Sud

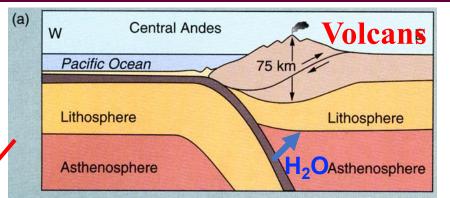


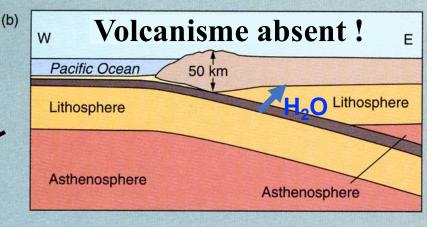
86

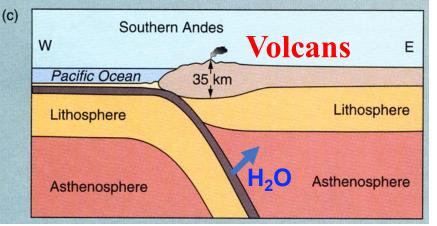
Exemple de la subduction de la plaque de Nazca sous la plaque Amérique du Sud

Le volcanisme est absent là où l'angle de subduction est trop faible. La lithosphère plongeante y est déshydratée avant d'atteindre l'asthénosphère.

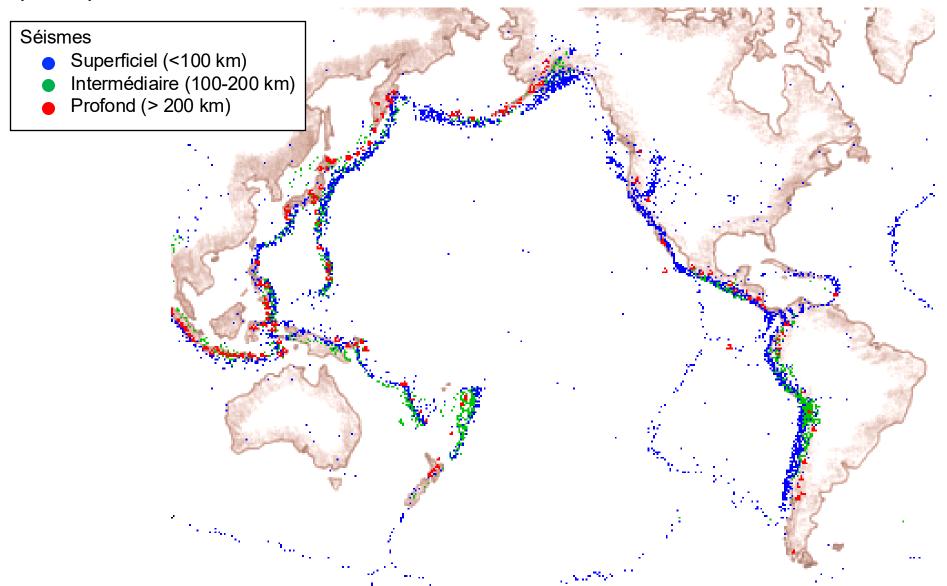




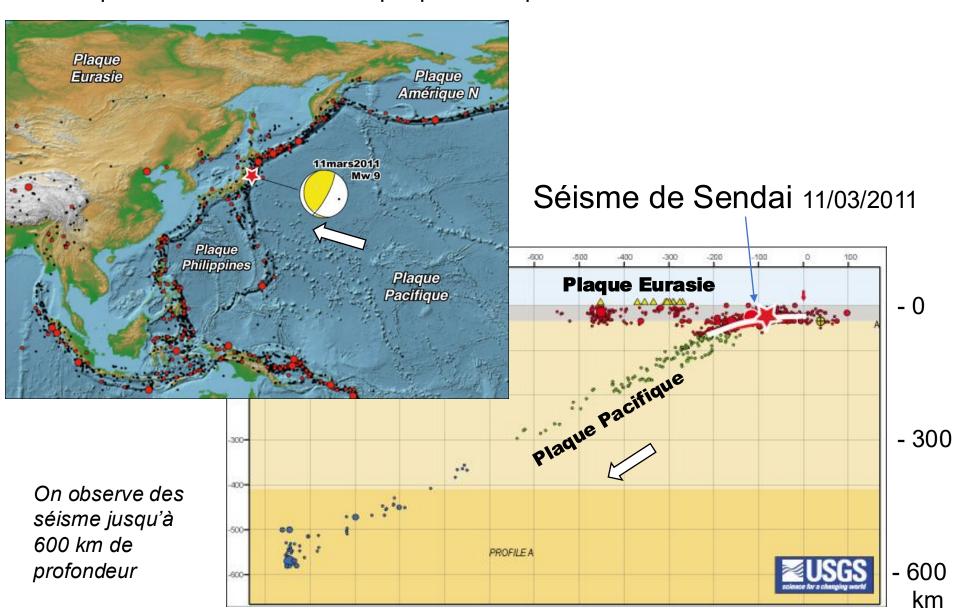




La ceinture de feu du Pacifique: présence de nombreuses subductions révélées par la profondeur des séismes



Exemple de la subduction de la plaque Pacifique sous l'Eurasie



Conclusions/points importants

- Roches sédimentaires : grandes familles
- Modalités de dépôts et environnements associés
- Les zones de subduction
- Roches magmatiques : plutoniques et volcaniques
- Notions de fusion de roches et de magmatisme
- Cristallisation fractionnée
- Modalités de mise en place ; répartition

Conclusions/points importants

Questions:

- Rappeler les différentes étapes du cycle des roches sédimentaires.
- Quelles sont les grandes familles de roches sédimentaires?
- Quelles sont les différentes étapes de la fracturation des continents ?
- A quels types de mouvements sont associées les failles inverses? Les plis?
- Que se passe-t-il lors de la cristallisation fractionnée?