BILAN : La formation des chaînes de montagnes : L'orogenèse

Structures lithosphériques

La structure de la planète montre des **plaques lithosphérique** solide (rigides) **mobiles** les unes par rapport aux autres, au dessus de <u>l'asthénosphère</u> molle (<u>ductile</u>) formée de <u>magma</u> en fusion. Ce mouvement relatif se nomme la **tectonique des plaques** (model plaquiste).

On distingue trois type de contact :



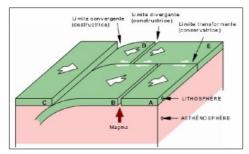
+ Si rapprochement (= **convergence**) entre plaques => **confrontation** des marges lithosphériques => formation de **chaînes de montagnes** (= orogenèse) donc **compression** => raccourcissement

+ Si élo rift mé

+ Si éloignement (= **divergence**) entre plaques => remontée du magma au niveau des **dorsales océaniques** (= rift médio-océanique) => formation **d'océans donc extension** => allongement

+ Si <u>coulissage</u> entre plaques => déplacement <u>horizontal</u> => failles décrochante (transformantes).





Remarque: Dans les zones de contact de deux plaques on observe des activités séismiques et volcaniques.

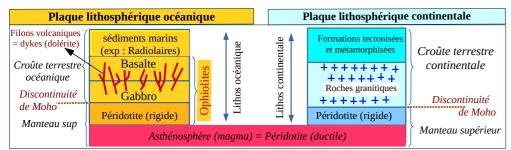
On distingue deux types de lithosphères : <u>l'océanique</u> caractérisée par la présence des <u>ophiolites</u> et la <u>continentale</u> caractérisée par la présences des <u>granitoïdes</u>.

Ophiolites:

Ensemble de roches <u>magmatiques</u> (volcano-plutoniques) de la lithosphère <u>océanique</u> composé de bas en haut de <u>péridotite</u>, de <u>gabbro</u> et de <u>basalte</u> en coussins (= <u>pillow-lava</u>), traversé par des <u>filons volcaniques</u> (dolérites). Elles se forment au niveau des <u>dorsales océaniques</u>.

Granitoïdes:

Les granitoïdes comme le granites, la <u>diorite</u> ou le granodiorite sont des roches <u>plutoniques</u> de structure <u>grenue</u> qui caractérisent la lithosphère <u>continentale</u>. Elles se forment au niveau des <u>continents</u>.

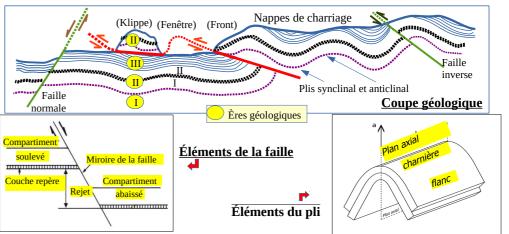


Rappel: Roches <u>magmatiques</u> = R. <u>plutoniques</u> (internes) + R. <u>volcaniques</u> (surface)

- R. plutoniques : Granitoïdes, péridotite, gabbro ... structure grenue => refroidissement lent
- R. volcaniques: basalte, andésite, rhyolite ... structure vitreuse ou microlithique => refroidissement rapide

Structures tectoniques

Dans les chaînes de montagnes récentes, à cause des **contraintes horizontales convergentes**, les formations géologiques subissent des **déformations** qui sont de quatre types : les **failles**, les **plis** , les **chevauchement** et les **nappes de charriage**. Ces structures peuvent êtres observées dans les **coupe géologiques**.



Définition de la faille :

Déformation cassante et discontinue avec déplacement relatif des deux compartiments de roches.

On distingue les failles **normales** (écartement, divergence, forces d'extension), les failles **inverses** (rapprochement, convergence, forces de compression), les failles **verticales** et le **décrochements** (coulissage : **dextre** ou **senestre**).

Définition du pli :

Déformations souples (ductile) et continues des couches de roches sous forme d'ondulation.

extension

Faille normale



Faille inverse



Faille décrochante



Faille oblique

On distingue les plis synclinaux (en creux, couche

centrale plus **récente**) et les plis **anticlinaux** (en bosses, couche centrale plus **ancienne**).

Définition du chevauchement :

Déplacement horizontal d'une formation géologique au dessus d'une autre à cause d'une compression inégale.

Définition de la nappe de charriage :

C'est un chevauchement de grande distance (>10 km) caractérisé par un contact anormal (formation ancienne au dessus d'une autre plus récente). pil dolt pil delete pil deverse pil deverse pil couche isopaque anisopaque anisopaque

Lorsqu'une partie de cette nappe est isolée par érosion, elle constitue un klippe.

Faille inverse → Pli-Faille → Chevauchement → nappes de charriage

BILAN : La formation des chaînes de montagnes : L'orogenèse

Chaîne de type subduction

Définition de la subduction :

<u>C'est</u> un <u>enfoncement</u> d'une lithosphère <u>océanique froide</u> et <u>dense</u> (densité <u>progressive</u>) dans une <u>asthénosphère moins dense</u> sous une lithosphère <u>continentale</u> ou <u>océanique</u> moins dense.

Causes : courants de convection + traction gravitaire.

NB: La subduction peut être con-océa ou océa-océa.

<u>Exple</u>: Arc insulaire pacifique ; Andes. Caractéristiques structurales :

- Chaîne parallèle à la marge continentale ;
- Fosse océanique parallèle à la côte ;
- Prisme d'accrétion sur la marge continentale ;

Caractéristiques pétrographiques :

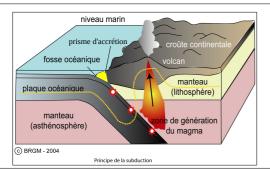
- + Roches volcaniques : rhyolithe, andésite ;
- + Roches plutoniques de type <u>granitoïdes</u> (Diorite, Granodiorite, Granite)
- + <u>Métamorphisme</u> de type <u>dynamique</u> dans la plaque <u>océanique subduite</u> et de type <u>thermique</u> ou <u>thermodynamique</u> dans la plaque <u>continentale</u> chevauchante.

Caractéristiques physiques:

- Isotherme à <u>anomalie thermique</u> (+ et -);
- Séismes organisés en plan de Wadati-Bénioff;

Mécanisme

Cette chaîne est issue d'une subduction l<u>ithos océanique</u>
<u>lithos continentale</u> => <u>enfouissement</u> (pénétration)
de la plaque océanique (<u>subduite</u>) <u>sous</u> la plaque
continentale <u>chevauchante</u> sur laquelle se formera une
<u>chaîne montagneuse</u>.



Chaîne de type obduction

L'obduction est le **chevauchement** d'une plaque lithos **continentale** par une plaque lithos **océanique**.

Exple: Chaîne d'Oman

Caractéristiques principales

Grandes étendue d'ophiolites et de sédiments marins

comme les radiolarites <mark>sur</mark> une croûte **continentale** de faciès **granitique.**

Mécanisme

Cette chaîne commence par la convergence de deux plaques lithos océaniques dont l'une va subduire et l'autre va la chevaucher (obduction) ainsi que la plaque continentale rattachée à la plaque océanique subduite.

Chaîne de type collision

La collision est **l'affrontement** de **deux** plaques lithos **continentales**.

Exple : Chaînes des Alpes ou de l'Himalaya. Caractéristiques principales

- Forte tectonique comme les nappes de charriage ;
- Croûte très **épaisse** (racine **crustale** profonde) ;
- contact entre deux plaques continentales;

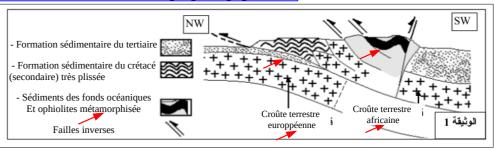
suture ophiolitique en général métamorphisée;

- indices d'anciennes subductions ou obductions ;
- Métamorphisme varié thermodynamique, dynamique, thermique;

Mécanisme

Cette chaîne résulte d'une **confrontation de deux plaques continentales** initialement précédée d'une subduction ou obduction.

Comment étudier une coupe géologique



Analyse et déduction

On observe des **plis** (synclinaux et anticlinaux), des **failles** inverses et des **nappes** de charriages (chevauchement):

- : La région a subit des contraintes à cause de l'affrontement entre plaques lithosphériques.
- : La formation d'une chaîne de montagnes = Orogenèse.

Histoire géologique

Étape 1 : Naissance d'un océan (sédiments océaniques) après divergence des plaques lithosphériques océaniques (ophiolites) au niveau des dorsales océaniques.

Étape 2 : Convergence des plaques lithosphériques avec subduction (ophiolites métamorphisées : métagabbros)

Étape 3 : Collision des plaques lithosphériques continentales européenne et africaine (contact des granites, nappes, plis, failles) avec **obduction** de l'ophiolite métamorphisée et disparition de l'ancien océan.

Conclusion : Il s'agit d'une chaîne de collision précédée d'une subduction

B: Ne pas confondre chaîne d'obduction avec ophiolites obductéé.

