T2. Les traces du passé mouvementé de la Terre

Les traces des différentes ceintures orogéniques.

- Une ceinture orogénique est un ensemble de chaînes de montagnes formées lors d'une orogenèse (= mécanismes aboutissant à la création d'une chaîne de montagnes).
- A l'échelle mondiale, l'étude des formations géologiques a permis la reconstitution de nombreuses ceintures orogéniques anciennes, issues de cycles orogéniques différents.
- Un cycle orogénique regroupe l'ensemble des mécanismes permettant la formation d'une chaîne de montagnes, puis son démantèlement.
- L'âge des ceintures orogéniques peut être estimé en déterminant l'âge des roches continentales qu'elles recoupent. Les roches donc ont enregistré la trace d'évènements anciens.
- On retrouve différentes structures et formations géologiques dans les ceintures orogéniques: plis, failles inverses, charriages et chevauchements, traces de métamorphisme, traces de plutonisme, ceintures ophiolitiques.
- Un rappel de première : plis, failles inverses et nappes de charriage se forment en contexte compressif, lors de la collision (= convergence de 2 LC). https://lewebpedagogique.com/bouchaud/files/20 1ere specialite G6 fiche.pdf
- Une ceinture orogénique forme une cicatrice ou suture entre deux blocs continentaux désormais soudés.

Les ophiolites : la trace d'une ancienne lithosphère océanique.

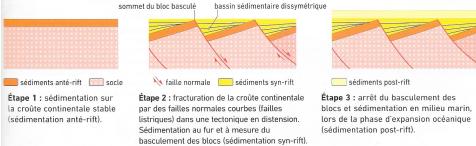
- Dans une chaîne de montagnes, on retrouve un cortège de roches identiques à la LO (= association basaltes en coussins, gabbros, péridotites): ce sont des ophiolites. C'est la preuve de la présence d'un ancien océan (d'une ancienne LO).
- Les ophiolites forment une suture au sein d'une chaîne de montagnes entre deux LC en présence et témoignent de la disparition d'un ancien océan.
- Lorsque les ophiolites ne contiennent que des minéraux hydratés comme la serpentine, la chlorite et l'actinote, c'est qu'elles sont restées en surface. En effet, ces minéraux du métamorphisme n'apparaissent que sous un gradient BP-HT. Ils témoignent d'un refroidissement et d'une hydratation de la LO au contact de l'océan.
- Ce métamorphisme montre que ces roches sont toujours restées en surface : elles ont été charriées sur la LC par obduction.
- Note : l'association chlorite actinote correspond au **domaine de stabilité** (faciès) schiste vert.
- On peut aussi trouver des ophiolites avec de nouvelles associations minéralogiques contenant de la glaucophane (faciès schiste bleu) ou de la jadéite et du grenat (faciès éclogite).
- Tous ces minéraux du métamorphisme sont stables sous des **gradients HP-BT** qui règnent lors d'une **subduction**.
- Les ophiolites visibles dans une chaîne de montagnes ne constituent que des lambeaux d'une ancienne LO : l'essentiel a disparu par subduction (= passage sous une LC).
- La **convergence des plaques** se manifeste donc par l'**obduction**, la **subduction** et en dernier par la **collision** (= convergence de 2 LC).
- Les ophiolites ont été **exhumées lors de la collision**, ce qui permet leur retour en surface.

Les marques de la fragmentation continentale et de l'ouverture océanique.

- Une marge passive est une zone de transition stable entre une LC et une LO (absence de séismes et de volcanisme).
- La marge passive est marquée par : un amincissement crustal (remontée du Moho) associé à un amincissement lithosphérique couplé à une remontée de l'asthénosphère (remontée de l'isotherme 1300°C).
- Au niveau d'une marge passive, on passe d'une croûte de nature granitique continentale, à une croûte gabbro-basaltique océanique.
- On distingue de **nombreuses failles normales** traversant les formations sédimentaires qui reposent sur les croûtes. La CC est elle-même fracturée en **blocs basculés** qui piègent des sédiments.
- Les différents dépôts sédimentaires témoignent d'un approfondissement du milieu au cours du temps.
- Une marge continentale passive correspond ainsi à une ancienne zone de divergence lors de laquelle la croûte s'est progressivement fracturée.
- Comme la marge passive est une zone de transition entre LC et LO, cela signifie que la **déchirure continentale a été complète** : une **dorsale** est apparue générant de la LO (et responsable d'une accrétion océanique).
- Les activités magmatique et tectonique se concentrent désormais à la dorsale.

Animation : de la déchirure continentale à l'accrétion océanique. https://www.youtube.com/watch?v=elcZjH_bCxg

Modèle explicatif de la marge passive. D'après SVT spécialité terminale Bordas 2020.



Sédiments anté-rift : déposés avant la déchirure continentale / sédiments syn-rift (aspect en éventail) : déposés pendant la déchirure continentale (= rifting) / sédiments post-rift : déposés après la déchirure continentale.

Voici un résumé du processus depuis la déchirure continentale jusqu'à la naissance d'un océan.

- La divergence au niveau d'une LC étire cette dernière, et elle se fracture (apparition de failles normales parallèles qui délimitent des blocs basculés).
- Au niveau de l'axe central (zone étroite) se produit un effondrement progressif associé à un amincissement lithosphérique (croûte + manteau lithosphérique) : c'est le rift continental (ex. rift est-africain, plaine d'Alsace).
- L'asthénosphère remonte, provoquant une fusion partielle des péridotites mantelliques (franchissement du solidus comme sous les dorsales) générant des magmas de composition gabbro-basaltique, et donc de la CO (apparition d'une dorsale).
- L'eau finit par envahir le centre du rift. Des sédiments se déposent donnant des roches sédimentaires, d'abord en milieu peu profond puis progressivement plus profond.
- Les bords de l'ancien rift sont maintenant qualifiés de marge passive (l'activité sismique et volcanique se concentrant alors à la dorsale).

Le cycle de Wilson.

- La **géographie des continents** se modifie au cours du temps suite à la **tectonique** des plaques.
- On peut reconstituer la position des continents dans le passé: c'est la paléogéographie.
- Parfois les continents sont réunis en un seul bloc : c'est un continent unique.
 On connaît par exemple la Pangée voici 0,3 Ga.
- Pour former un seul bloc, les continents entrent en collision, créant alors des chaînes de montagnes (ceintures orogéniques). Puis ils se fragmentent : des rifts continentaux apparaissent générant de nouvelles dorsales lorsque le processus va à son terme.
- Wilson a démontré que ces phénomènes se produisent cycliquement (cycles de 400 à 600 Ma). Ce modèle est toutefois encore discuté.

Paléogéographie des continents au cours du passé. https://www.youtube.com/watch?v=UevnAq1MTVA

Retrouvez toutes les notions de géologie de première ici :

https://lewebpedagogique.com/bouchaud/specialite-premiere-fiches-synthetiques