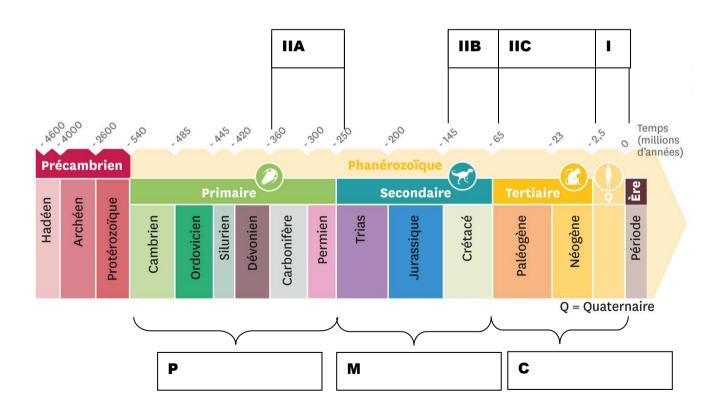
Chapitre 1:



Page **1** sur **12**

Il ne faut pas confondre la qui s'intéresse à des prévisions à court terme (quelques heures/quelques jours) et la qui s'intéresse aux variations du climat à moyen et long terme (en siècles ou périodes géologiques.
I.
A. les changements climatiques du quaternaire
1. Le réchauffement climatique actuel (dernier siècle)
Le réchauffement climatique observé ces 150 dernières années est caractérisé par une augmentation de la température globale d'environ
Ce réchauffement est imputable aux activités humaines qui ont perturbé le cycle biogéochimique du Carbone par l'émission de
2. Le climat du quaternaire : une alternance de périodes glaciaires et interglaciaires
Le climat du quaternaire (depuis 2.5 Ma) a été marqué par une alternance de périodes de refroidissement (appelées périodes: baisse planétaire des températures et vaste extension des calottes glaciaires) et de périodes de réchauffement : les périodes
**La dernière période glaciaire (Würm) a débuté il y a environ 120 000 ans et s'est achevée il y a 11 000 ans (le maximum glaciaire a été atteint il y 20 000 ans). Depuis, le climat s'est réchauffé et s'est traduit par une forte réduction de la surface des glaciers.
On peut mettre en évidence que les phases de refroidissement se répètent régulièrement avec une période de Entre deux périodes glaciaires, on peut déterminer des cycles climatiques moins marqués (réchauffement – refroidissement).
** Ces alternances sont démontrées par l'étude des (accumulation de roches transportées par les glaciers) l'analyse des rapports isotopiques de l'oxygène (δ¹8O) dans la glace et des sédiments.
B. Les marqueurs (=) de ces changements climatiques
La détermination de ces variations climatiques a été effectuée en utilisant différents marqueurs climatiques, comme la teneur isotopique des glaces, les grains de pollen ou le contenu fossilifère de dépôts sédimentaires récents.
On se base sur le principe d' : on suppose que ce qui est valable aujourd'hui l'était par le passé. Donc si l'on retrouve pour une époque donnée un indice géologique connu pour être aujourd'hui caractéristique d'un climat chaud, on considèrera que le climat était chaud à l'époque.
1. Les données de l'archéologie
**Cf TD1 : reconstituer les climats du passé en étudiant l'archéologie

A échelle de temps courte (maxi 40 000 ans), on peut s'aider d'indices laissés par les humains comme des peintures pour reconstituer les climats du passé.

2.	Les	grains	de	llog	ens
		q: a:::o	u.	POII	0110

Le pollen, élément servant à la reproduction des plantes à fleurs, est très résistant à la décomposition (grâce à son enveloppe extérieure, l'exine) ce qui lui permet d'être
Dans une carotte de sédiments (souvent de la), on prélève les pollens fossiles. En comparant ces pollens fossiles et les pollens actuels () on identifie les espèces vivant à l'époque de la fossilisation dans les régions avoisinantes. On peut également faire une évaluation (à partir de comptages) du pourcentage de chaque type de pollen, permettent d'établir un
Celui-ci permet de reconstituer l'association végétale () présente à cette époque et indicatrice d'un climat particulier.
Pour une région donnée, on peut, en observant les spectres polliniques d'époques successives, construire un

3. Les rapports isotopiques dans les cristaux de glace

Dans les cristaux de glace qui se forment actuellement, on peut montrer une corrélation entre les rapports
** Il est possible de prélever en Antarctique des carottes de glace jusqu'à une profondeur de 3 km. Dans une même carotte, plus la glace est profonde, plus elle est
4. Les microfossiles marins
Les microfossiles marins comme les (ce sont des eucaryotes unicellulaires caractérisés par leur coquille calcaire = le test) peuvent être utilisés de deux manières :
• En étudiant leur mondiale et leur abondance dans des carottes de sédiments marins : En effet, les observations actuelles montrent que leur répartition dépend des conditions climatiques locales. Selon le principe d'actualisme, la présence et la proportion de certains microfossiles renseignent donc sur les climats du passé
 En étudiant le δ¹8O mesuré dans le test de certains microfossiles marins, on peut remonter au volume des glaces et donc à une estimation du climat de l'époque (sur environ 1 Ma). Attention, dans ce cas-là, une diminution du rapport isotopique δ¹8O traduira une de la température!

5. Les moraines glaciaires

Les glaciers façonnent les paysages :

 ils creusent des vallées à fond plat : les
On peut retrouver dans le paysage de nombreux indices d'anciens glaciers et reconstituer ainsi l'extension des glaciers continentaux qui ont façonné les paysages. En particulier les moraines marquent l'extension maximale des langues glaciaires.
Dans les Alpes, ces moraines ont été utilisées pour définir les périodes glaciaires et interglaciaires (sur la période du quaternaire, soit 2.6 Ma).

Les marqueurs présentés ici ne peuvent être exploités que pour des variations récentes car ces marqueurs ne sont présents que dans des terrains récents ; dans des formations géologiques plus âgées, ces marqueurs ont disparu (glaces, pollens ...).

Bilan : La détermination des conditions climatiques passées sera d'autant plus fiable que

le nombre de marqueurs utilisés sera important.

C. Les causes des variations climatiques du quaternaire

1. les variations de la concentra	ation en gaz à e	effet de serre (GES)
-----------------------------------	------------------	------------------	------

L'effet de serre est un phénomène
L'effet de serre est la conséquence des propriétés de certains gaz de l'atmosphère (H ₂ O, CO ₂ , CH ₄ , oxydes nitreux) – appelés Gaz à Effet de Serre (GES). Ces derniers retiennent les rayons
Ainsi, plus la concentration en GES augmente et plus la température à la surface du globe
** On peut remonter à la concentration en GES du passé en étudiant les
Il faut noter que le réchauffement actuel est dû à des GES d'origine (= humaine) comme le CO ₂ et leCH ₄ par exemple.
2. Les paramètres orbitaux à l'origine des variations climatiques récentes
Les

On distingue 3 paramètres orbitaux:

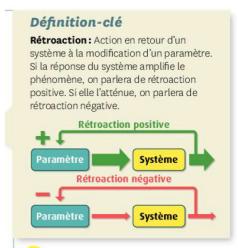
Nom du paramètre	Définition	Schéma	
de l'orbite terrestre	L'excentricité de l'orbite correspond au degré d'aplatissement de l' que décrit la Terre dans sa révolution autour du Soleil.	a. Excentricité Terre Soleil Cycles de 100 000 ans entre l'orbite elliptique et l'orbite quasi circulaire	
de l'axe de rotation de la Terre	L'obliquité correspond à l'	b. Obliquité Axe de rotation Cycles de 41 000 ans : l'inclinaison passe de 24,5° à 22,5°	
de l'axe de rotation de la Terre	La précession correspond à la position de l'axe de de la Terre, suivant un mouvement d'oscillation ressemblant à celui de l'axe d'une toupie.	c. Précession N S Cycles de 19 000 et 23 000 ans	

^{**} Pour comprendre les origines de variations glaciaires-interglaciaires, nous pouvons envisager deux cas extrêmes, parmi de nombreuses configurations possibles :

- Pour la période glaciaire : excentricité (donc orbite de la Terre presque circulaire), faible inclinaison et grande distance Terre-Soleil en été. Il en résulte un faible contraste saisonnier et une configuration favorable à l'apparition d'une période glaciaire.
- **Pour l'apparition d'une période interglaciaire** : forte excentricité (l'orbite de la Terre est une ellipse), inclinaison forte et une faible distance Terre-Soleil en été. Il en résulterait **des saisons très**

3.	Des mécanismes amplificateurs : l'albédo et l	la
	solubilité du CO ₂	

- l'..... est défini comme le rapport entre énergie réfléchie et énergie reçue par la Terre. Lorsque l'albédo augmente, cela signifie que davantage d'énergie est réfléchie vers l'espace sans avoir réchauffé la Terre, donc sans émission d'IR, donc sans accentuer



En période chaude, la fonte de la glace provoque une de l'albedo. La Terre est davantage réchauffée et réémet davantage d'IR qui augmentent l'effet de serre et amplifient le

- la solubilité du CO₂ diminue lorsque la température

Ces deux phénomènes (albédo et solubilité du CO₂) sont donc des mécanismes des variations climatiques.

II.

Des variations du climat ont été également été identifiées sur des périodes beaucoup plus longues (des dizaines de millions d'années) et beaucoup plus anciennes. L'ampleur de ces variations ne pouvant s'expliquer par des modifications des paramètres orbitaux (trop rapides), il faut donc rechercher des changements ayant affectés l'effet de serre et/ou l'albédo.

A. La glaciation Carbonifère-Permien (période comprise entre -..... et -..... Ma)

La formation du charbon

La biomasse végétale, mélangée à des sédiments minéraux, est à l'origine du charbon lorsqu'elle échappe à la Le charbon est une roche sédimentaire très riche en (ce qui lui donne son pouvoir combustible), qui provient de la dégradation partielle de matière organique (les atomes d'O, d'N etc... sont éliminés).

Deux conditions sont nécessaires à la formation de gisements de charbon :

- la matière organique doit être,
- elle doit être rapidement enfouie et ainsi échapper à l'action du dioxygène (milieu). Ceci se fait fréquemment dans des bassins situés en périphérie des chaines de montagnes, dans lesquelles l'enfoncement de la lithosphère est rapide et conséquent.

L'enfouissement s'accompagne d'une dégradation biochimique (actions de bactéries) et thermique qui permet la formation du charbon.

Globalement ailleurs, le climat était particulièrement Un ensemble d'indices nous montre que le taux de CO₂ était particulièrement Ceci peut s'expliquer par :

- l'...... de la chaine de montagnes **hercynienne** située au niveau de l'équateur qui consomme d'énormes quantités de CO₂.

1 2 CaSi₂Al₂O₈ + 4 CO₂ + 6 H₂O
$$\Rightarrow$$
 2 Ca²⁺ + Si₄O₁₀Al₄(OH)₈ + 4 HCO₃
Plagioclase Kaolinite

Ca²⁺ + 2 HCO₃ \Rightarrow CaCO₃ + CO₂ + H₂O

Equation chimique de l'altération d'un plagioclase (minéral constitutif du granite) et de la formation de calcaire

^{**} cf TD2 : des variations climatiques anciennes

B. des indices d'un climat chaud au Crétacé (période comprise entreet Ma).
Des indices montrent que le Crétacé était une période:
** on retrouve des fossiles de cette époque caractéristiques de climats chauds :, microfossiles (Coccolithophoridés), dents de requins.
**l'étude de l' sur les feuilles de Ginkgo révèle également un taux de CO2 pendant le Crétacé. En effet on peut montrer aujourd'hui que la densité stomatique est d'autant plus importante que le taux de CO2 atmosphérique est
** on retrouve à cette époque des minéraux et des roches se formant en zones tropicales :
 les sont des sols rouges qui se forment par altération de roches sous climat tropical. En effet sous climat chaud, le lessivage préférentiel des minéraux silicatés laisse sur place des oxydes de fer.
 les sont des roches résiduelles formées par altération en climat chaud et humide. Elles constituent un minerai d'aluminium.
 les sont des roches salines formées par précipitation dans des milieux aquatiques de faible profondeur, lorsque l'eau est très salée et l'évaporation intense. on trouve également du charbon
Remarque : on ne trouve aucun indice de l'existence de glaciers continentaux pendant cette période.
Cette phase de réchauffement s'expliquerait par un taux de CO ₂ atmosphérique très élevé (presque 3 fois le taux actuel) et donc à une de l'effet de serre.
La production importante de CO ₂ dans l'atmosphère serait liée au associé à une augmentation de l' au niveau des dorsales et des points chauds.
C. Le refroidissement Cénozoïque (période comprise entre Ma et aujourd'hui).
Deux modèles permettent d'expliquer ce refroidissement :
1 – la création de chaines de montagnes () telles que l'Himalaya ou les Alpes aurait piégé du CO ₂ par des roches silicatées (phénomène identique à ce qui ce serait produit au Carbonifère).
Exemples : Dissolution d'un plagioclase : voir équation précédente (II1)
Ce piégeage fait donc la quantité de CO ₂ présent dans l'atmosphère et par conséquent fait diminuer l'effet de serre ce qui provoque un
2 – la tectonique des plaques aurait fait disparaitre un courant océanique chaud situé au niveau de l'équateur et aurait favorisé la formation d'un courant océanique froid circumpolaire au niveau de l'antarctique.
Cela aurait provoqué la formation de la calotte polaire sud et un refroidissement global par effet

Ces deux modèles ne sont pas exclusifs et ont pu concourir au même effet climatique.

En conclusion, la tectonique des plaques peut influencer le climat :

- Une importante activité volcanique au niveau des et des libère des GES dans l'atmosphère et amplifie ainsi l'ES, ce qui augmente la température.
- En période d'..... (formation d'une chaîne de montagne), les masses continentales subissent une altération qui consomme du CO₂.
- Le déplacement des continents peut modifier des ce qui a un impact sur le climat.

-> Schéma bilan.