Reconstituer et comprendre les variations climatiques à l'échelle du Quaternaire

Reconstitution de l'environnement de la Grotte Cosquer il y a - 20 000 ans (vue d'artiste)

I - Depuis la révolution industrielle, l'augmentation de la proportion dans l'atmosphère des gaz à effet de serre due aux émissions anthropiques constitue un forçage radiatif supplémentaire à l'origine de l'augmentation de la température moyenne du globe.

Anomalies de température depuis 1850

National Aeronautics and Space Administration
Institut Goddard pour les études spatiales

GISS analyse de température de surface

Etude de 3 bandes de latitude couvrant 30%, 40% et 30% de la superficie mondiale.

— moyenne annuelle

— moyenne sur cinq ans

| estimations des incertitudes

Anomalies de température depuis 1850

par le CRU (Climatic Research Unit,
University of East Anglia)

Une anomalie positive indique que la température observée est plus chaude que la valeur de référence, tandis qu'une anomalie négative indique que la température observée est plus froide que la valeur de référence

Anomalies de température depuis 1900

Température annuelle en France depuis 1900

Ecart à la moyenne de référence 1971-2000

Ecart calculé à partir d'un indicateur thermique constitué de la moyenne de la température annuelle de 30 stations métropolitaines

Réponse glaciaire aux changements climatiques

Évolution de l'extension de la banquise arctique au cours des trente dernières années

Réponse glaciaire aux changements climatiques

La Mer de Glace est le plus gros glacier de France. Ce glacier alpin proche du Mont-Blanc mesure au total sept kilomètres de long, son épaisseur est d'environ deux cents mètres et sa surface est de trente cinq kilomètres carrés.

J. J. 8847 Chamonix - Mer de Glace et chemin de fer du Montenvers

La Mer de Glace vers 1915. L'épaisseur du glacier atteignait presque 250 mètres sous la gare du Montenvers. (Coll. L. Moreau)

Réponse glaciaire aux changements climatiques

La Mer de Glace est le plus gros glacier de France. Ce glacier alpin proche du Mont-Blanc mesure au total sept kilomètres de long, son épaisseur est d'environ deux cents mètres et sa surface est de trente cinq kilomètres carrés.

En 2011, l'épaisseur au centre n'est plus que de 90 mètres sous le Montenvers (Cl. L. Moreau, données LGGE)

Réponse glaciaire aux changements climatiques

Retrait de la Mer de Glace, 1560-2010

(position du front, en mètres par rapport au maximum de 1650) (Sources : Nussbaumer et Houille)

Les dates d'ouverture des vendanges

Depuis le Moyen Âge, les dates de début des vendanges du raisin sont décrétées par les notables de chaque village et notées dans des registres municipaux ou paroissiaux. **Les plus anciennes séries de données, de Bourgogne, datent du 13^{ème} siècle** (Chuine et al, 2004).

Les dates de vendanges sont influencées par la température du printemps et de l'été (Le Roy Ladurie, 2005). Lorsque ces saisons sont chaudes, elles favorisent la croissance de la vigne et la date de vendanges est précoce. Les dates de vendanges sont donc utilisables comme indicateurs (« proxies ») de la température du printemps et de l'été de l'année.

Les archives historiques sont parfois biaisées par des facteurs humains. Par exemple, les dates de vendanges au 18^{ème} siècle sont plus tardives que celles des siècles précédents. Cet écart est dû au fait que les vignerons, pour faire un meilleur vin, vendangent plus tard dans la saison (Le Roy Ladurie, 2005).

Le « petit âge glaciaire » au Moyen Age

Le piège aux oiseaux - Bruegel l'ancien, peintre flamand, 1605

Évolution de la température de l'Hémisphère Nord depuis 2 000 ans

(écart par rapport à la moyenne 1000-2000, en °C) (Sources : Sonechkin et al. puis NASA)

Corrélation taux CO₂ et anomalies de température depuis 1850

Planète avec atmosphère

Rayonnement réfléchi

Rayonnement solaire incident

IR perdus

IR réémis

Rayonnement absorbé

IR émis

EFFET DE SERRE

Sol échauffé

Sol

Corrélation entre tâches solaires, taux de CO2 et température globale

Evolution de la température moyenne depuis 1850

Source: P. D. Jones, T. J. Osborn, and K. R. Briffa
University of East Anglia, Norwich, UK
D. E. Parker, Met. Office, Bracknell, Berkshire, UK

Variation de l'activité solaire depuis 1850

Variation de la teneur en CO2 atm depuis 1850

Prévisions des modèles climatiques

Anomalies de la température de l'air proche de la surface (°C)

+ 1 à + 5 °C en 2100

1. Depuis **150** ans, la température globale a augmenté d'environ $+1,5^{\circ}\text{C}$

2. L'origine humaine du changement climatique est clairement établie depuis les années 2000, les facteurs naturels ne pouvant expliquer une telle **augmentation** de température.

- a. La proportion du **CO₂ atmosphérique** (gaz à effet de serre) augmente depuis 1850 (de 280 ppm à 405 ppm environs)
- b. Cette augmentation est en grande partie liée à la **consommation** des carburants fossiles.
- c. Ainsi, cette perturbation du **cycle** biogéochimique du carbone due aux activités humaines provoque un **forçage** radiatif supplémentaire (effet de serre additionnel) à l'origine de l'augmentation de la température globale depuis la révolution industrielle
- d. D'autres **phénomènes** naturels (volcanisme, activité solaire...) peuvent aussi influencer le bilan radiatif, donc le climat.

3. L'étude et la compréhension des climats passés sont **indispensables** pour anticiper le changement climatique à venir.

II. A l'échelle du **Quaternaire**, des indices de nature différente (paléoécologiques, géologiques, préhistoriques, isotopiques...), permettent de **reconstituer** des variations climatiques, plus particulièrement des **alternances** de périodes glaciaires et interglaciaires depuis -800 000 ans. Ces reconstitutions se basent sur le principe de **l'actualisme** (hypothèse qui stipule les phénomènes géologiques du passé se réalisent de la même façon qu'actuellement)

Des archives pour identifier des changements climatiques au cours des derniers millénaires

Méthode	Support	Période couverte (années)
• Mesures instrumentales	• Résultats de mesures	• 150 (exceptionnellement 300)
• Indicateur climatique (ou proxy)	- Dates des floraisons, vendanges, récoltes, etc.	• Témoignages écrits
	- Cernes des arbres (dendrochronologie)	• Arbres sur pied, arbres fossiles
	- Pollens (palynologie)	• Sédiments lacustres, tourbe
		• 2 000
		• 10 000
		• De l'ordre de 100 000

Quelques méthodes utilisées pour l'étude des climats du passé récent.

Information sur la température à partir d'une espèce de foraminifère

Distribution des bioprovinces à foraminifères planctoniques en Atlantique Nord

d'après Bé et Tolderlund, 1971

Le test des foraminifères, robuste, a permis leur conservation dans les sédiments marins très anciens (fossile). Ils apparaissent au Cambrien, il y a plus de 500 millions d'années, et se développent jusqu'à aujourd'hui. Présents dans presque toutes les mers du globe, ils sont souvent très nombreux dans les sédiments.

Bioclimatic group	Species
Arctic	→ <i>Neogloboquadrina pachyderma</i> (s.)
Subarctic	→ <i>Neogloboquadrina pachyderma</i> (d.) <i>Globigerina bulloides</i> <i>Globigerina quinqueloba</i>
Subtropical	<i>Globigerinoides ruber</i> <i>Globigerina falconensis</i>

Information sur la température à partir d'une espèce de foraminifère

Information sur la température à partir d'une espèce de foraminifère

Test à enroulement senestre

Test à enroulement dextre

Les pollens, archives climatiques

Clé de détermination des grains de pollens

Bouleau

15 micromètres

Graminée

40 micromètres

GRAIN ISOLE*	SANS PORE NI SILLON	SANS BALLONNET		Peuplier	
		AVEC BALLONNETS			Pin Epicéa
	AVEC PORE	UN PORE		Graminée	
		TROIS PORES			Bouleau Noisetier
		PLUS DE TROIS PORES			Aulne Charme
	AVEC SILLON	UN SILLON		Fougère (spore)	
		TROIS SILLONS			Chêne Erable
	AVEC PORE ET SILLON	TROIS PORES ET TROIS SILLONS			Hêtre Tilleul
		PLUS DE TROIS PORES ET TROIS SILLONS		Pissenlit	
	GRAINS MULTIPLES*	DEUX GRAINS			Scheuchzeri (plante de milieu humide)
QUATRE GRAINS				Bruyère	
PLUS DE QUATRE GRAINS				Robinier	

Sources : d'après Atelier scientifique POLLENS du lycée des Feuillants à Poitiers et Guide de dendrologie : arbres, arbustes et arbrisseaux des forêts françaises de M. JACAMON - Éditions ENGREF.

Les pollens, archives climatiques

caractéristiques écologiques Espèces	Exigences	Caractérise
Graminée (<i>Poacée</i>)	Supporte les très grands froids	les steppes de tous climats ; ces végétaux restent les seuls présents lorsque les arbres sont absents par suite des conditions climatiques très dures
Epicéa commun (<i>Picea Excelsa</i>)	Très résistant au froid Préfère une humidité élevée, de la lumière. Craint sécheresse et vent <i>Végétaux associés : Sapin et Hêtre ou plus haut Mélèze et Pin à crochets</i>	l'étage montagnard supérieur (700 à 1700 voire)
Pin sylvestre (<i>Pinus sylvestris</i>)	Supporte la chaleur et un éclaircissement fort Ne craint pas les gelées de printemps Craint les fortes pluies	la plaine jusqu'à l'étage montagnard avec une aire de répartition très vaste
Sapin (<i>Abies sp.</i>)	Réclame une humidité assez élevée Peu exigeant en chaleur, craint les étés secs et les gelées de printemps <i>Végétaux associés : en général le Hêtre, parfois l'Epicéa, l'Erable</i>	l'étage montagnard de la zone tempérée (de 400 à)
Bouleau (<i>Betula sp.</i>)	Résiste au froid ; très exigeant en eau. Craint la sécheresse	les climats océaniques ou les étages montagnards humides ou la forêt de l'Europe du nord
Aulne vert (<i>Alnus viridis</i>)	Résiste aux très grands froids Préfère les milieux humides; craint la sécheresse <i>Végétaux associés : Bouleau, Noisetier</i>	l'Europe du nord et le climat montagnard en Europe moyenne (jusqu'à)
Chêne (<i>Quercus sp.</i>)	Préfère les climats relativement chauds sans sécheresse prolongée ; exige de la lumière Craint les gelées de printemps <i>Végétaux associés : Charme</i>	les plaines, collines, montagnes peu élevées
Hêtre (<i>Fagus sylvatica</i>)	Réclame une humidité atmosphérique et un sol drainé Craint les gelées de printemps <i>Végétaux associés : Erable, Charme.</i>	Toutes les altitudes de la plaine aux plateaux de l'étage montagnard (400 à)

Les pollens, archives climatiques

Site Name: Lac de Chambedaze, FRA

Latitude: 45.45

Longitude: 2.88

Abondance relative des pollens (en %)

Profondeur en centimètres	Alnus (Aulne)	Artemisia (Armoise)	Betula (Bouleau)	Fagus (Hêtre)	Fraxinus (Frêne)	Poaceae (Graminées)	Quercus (Chêne)	Rumex (Oseille)
0	0,93	0	8,02	12,35	3,7	4,3	7,72	0,62
150	1,7	0	1,02	6,12	0,34	6,5	5,44	2,72
200	1,08	0	2,88	2,52	0,36	4,2	8,99	1,44
225	1,58	0	0,4	3,95	0,79	5	6,72	2,77
250	0,33	0,33	2,64	6,6	0,33	6,3	4,29	7,26
275	4,08	0,63	3,76	5,33	0,31	5,4	7,52	1,57
300	2,27	0,32	3,9	6,82	0,32	3,7	8,77	2,92
325	2,16	0	3,96	16,55	0,36	3,28	10,07	2,88
350	3,65	0,56	5,62	10,67	0,56	2,64	3,37	1,12
375	5,04	1,44	11,87	6,83	0,36	3,74	6,83	1,44
400	2,13	0,35	2,84	14,89	0	3,24	8,51	2,13
450	3,58	0,65	5,54	14,98	0,65	2,8	7,82	2,93
500	6,53	0,59	4,45	34,12	1,48	9,17	10,68	2,08
550	4,01	0,31	4,32	33,02	0	7,08	9,88	1,54
600	4,23	0,33	3,58	48,21	0,98	5,18	8,14	1,95
650	4,38	1,35	4,04	29,97	0	3,46	7,41	5,05
700	3,88	0,78	2,71	36,82	0,78	3,87	8,91	3,1
750	7,86	0,44	6,11	38,86	0,44	3,3	8,73	0,87
800	7,3	0	11,16	33,91	0,86	3,26	12,02	1,72
850	9,93	0,33	6,95	38,74	0,66	3,65	10,93	0
900	0	0,42	4,6	13,81	0	3,02	5,02	0
950	9,09	0,7	5,94	36,71	1,05	3,21	11,89	0
1000	6,21	1,38	2,76	33,45	1,72	1,16	16,55	0,69
1050	3,12	0,52	3,65	46,88	1,04	1,39	18,23	2,08
1100	8,58	0,66	13,53	28,38	0,33	2,83	16,83	0,33
1150	1,6	0,32	2,88	31,63	1,28	2,73	16,93	2,56
1200	3,02	0,3	2,42	34,14	0,3	2,58	18,13	1,21
1250	2,03	0	6,1	40	2,03	4,1	18,64	0
1300	4,65	0,78	5,04	44,57	0,78	2,8	13,95	0,78
1350	4,27	0	3,05	44,51	1,83	4,42	15,24	0
1400	4,88	0	1,52	41,46	0,61	0,85	10,37	0
1450	2,66	0,53	2,13	27,13	1,6	1,85	11,17	0,53
1500	6,12	0,34	2,72	39,46	0,68	2,05	13,61	1,02
1550	3,36	0,67	2,35	36,58	0,67	1,62	10,07	0
1600	7,14	0	4,08	34,01	0,34	2,06	10,2	0,68
1650	5,21	0,52	11,98	30,21	1,04	2,78	7,29	1,04
1700	5,8	0	9,82	30,36	3,12	1,19	15,62	0,45
1750	5,34	0	3,88	26,21	0,97	3,79	16,5	0,49
1800	4,1	0,41	13,52	27,05	2,46	2,55	11,89	0
1850	2,54	0	1,59	42,54	0,95	1,95	7,94	0
1900	3,4	0,31	3,09	40,43	1,23	1,64	9,26	0,31
1950	2,3	0	1,31	42,62	2,95	0,95	11,15	0
2000	2,97	0	3,96	35,64	1,65	0,92	11,55	0,33

Les pollens, archives climatiques

Répartition des principales espèces végétales en fonction de la profondeur du carottage

Diagramme pollinique simplifié de la tourbière de Chirens, Isère (38)

Source : Eicher (1981)

Froid et sec
Poacées, herbacées,
Pin, Armoise

Tempéré
Bouleau, Orme,
Aulne vert,
Noisetier

Tempéré à chaud
Chêne,
Tilleul

Grotte Cosquer

Cap Morgiou et
emplacement de la
grotte Cosquer

Grotte Cosquer

Grotte Cosquer

Grand Bison

Bouquetins

Datations des peintures rupestres entre -27 000 et -19 000 BP

Pingouins

Cerf

Grotte Cosquer

Reconstitution de l'environnement il y a - 20 000 ans (vue d'artiste)

Grotte Cosquer

Reconstruction de la localisation des glaciers il y a 20 000 ans en Europe

Paléorivages au large de Marseille

(source CeFEG)

PR50 = 50 m de profondeur; -8500 ans
PR 90 = 90 m de profondeur; -11 700 ans
PR 100 = 100 m de profondeur; -13 850 ans
Bord des canyons = - 20 000 ans

1. Différents indices **climatiques** continentaux (traces laissées par les glaciers après leur fonte, pollens fossiles...etc) contribuent à reconstituer les évolutions climatiques récentes (depuis – 120 000 ans).

a. Des indices paléo-écologiques (traces laissées par la **flore** ou la **faune** à une époque donnée) permettent de reconstituer le climat **local** et ses changements.

- Un grain de **pollen** est entouré d'exine, une structure résistante qui se conserve avec le temps.
- Les pollens récoltés dans des pièges sédimentaires (**tourbières** par exemple) témoignent de la végétation du passé.
- Or, la végétation et sa répartition obéit à des **préférences** écologiques et dépend donc étroitement du climat.
[Exemple : graminée, bouleau, pin = climat froid ; chêne, tilleul = climat plus tempéré]
- Ainsi, l'interprétation d'un **diagramme** pollinique (nature et proportions des pollens dans une carotte sédimentaire en fonction de la profondeur) permet de **reconstituer** des paléoclimats successifs.
- L'interprétation des diagrammes polliniques repose sur les principes de l'**actualisme** (les espèces fossiles ont les mêmes exigences que les espèces actuelles) et de **superposition** (les couches les plus profondes sont les plus anciennes).

Indices géologiques et glaciaires

Moraines

Stries glaciaires

tillites

→ glaciation

Indices géologiques et glaciaires

Moraine frontale, parc national de Jasper, Alberta, Canada

Indices géologiques et glaciaires

Le « Gros Cailloux » de la Croix Rousse (Lyon) = bloc erratique. Représentent l'avancée maximale au Riss du glacier du Rhône

Indices géologiques et glaciaires

R Front rissien
 W - würmien
Mio-Pliocène

Les glaciations quaternaires dans les Alpes

carte BRGM 1/250 000 de Lyon

Les moraines du Riss sont plus éloignées que celles du Würm, la datation se fait grâce aux débris végétaux que l'on retrouve dans ces moraines

b. Des indices géologiques, notamment les sédiments glaciaires, constituent des **archives** climatiques permettant de reconstituer l'étendue des **glaciers** et des calottes **polaires** dans le passé.

- Des **striations** peuvent être interprétées comme les traces caractéristiques laissées par le passage des glaciers (agents d'érosion très puissants)

- Les **moraines** sont des fragments de roche de toute taille (matériaux tombant des montagnes ou arrachés au socle raboté par un glacier). Ces matériaux, transportés sur de grandes distances puis déposés sur les bords des glaciers, témoignent de l'**extension** glaciaire à une époque donnée.

- Les blocs **erratiques** sont des fragments de roche de taille relativement importante qui ont été déplacés par le glacier parfois sur de grandes distances. Lors de la fonte du glacier, le bloc erratique est abandonné sur place et témoigne de l'extension glaciaire.

Paléogéographie de l'Europe durant la dernière glaciation (Würm)

Paléogéographie de l'Europe durant la dernière glaciation (Würm)

Extension maximale de la glaciation de Würm (en violet) dans les Alpes ;
bleu: Glaciation de Riss.

d. Ainsi, différents indices climatiques permettent de dire que le Pléistocène supérieur (-120 000 ans ; -11 000 ans) était une période globalement **froide** tandis que l'Holocène (depuis -10 000 ans jusqu'à nos jours) est marqué par un **réchauffement** (interglaciaire).

- Le **maximum** glaciaire (moment le plus froid) a été atteint il y a -20 000 ans.
- Le Nord de l'Europe et le Alpes étaient alors recouverts d'une calotte de glace.
- Cette période se traduit par une avancée des côtes (car niveau de la mer 120m plus bas qu'actuellement)

2. L'étude des rapports **isotopiques** de l'oxygène ($\delta^{18}\text{O}$) dans les carottes polaires antarctiques et les sédiments carbonatés montre sur les 800 000 dernières années des changements climatiques **globaux**, **planétaires**, et **périodiques**, sous la forme d'une succession de cycles qui coïncident avec les variations cycliques de composition de l'atmosphère en gaz à effet de serre (déduites de l'analyse des bulles d'air piégées dans la glace)

dO18 des glaces, un thermomètre isotopique

Camp century (Groenland)

dO18 des glaces, un thermomètre isotopique

Age en fonction de la profondeur au Groenland et en Antarctique

dO18 des glaces, un thermomètre isotopique

$$\delta^{18}\text{O} = 1000 \left[\frac{\left(\frac{^{18}\text{O}}{^{16}\text{O}} \right)_{\text{échantillon}}}{\left(\frac{^{18}\text{O}}{^{16}\text{O}} \right)_{\text{référence}}} - 1 \right]$$

dO18 des glaces, un thermomètre isotopique

dO18 des glaces, un thermomètre isotopique

Calibrage du thermomètre isotopique au Groenland et en Antarctique

dO18 des glaces, un thermomètre isotopique

Isotope data for Antarctic and Greenland ice cores

a. Les rapports isotopiques de l'**oxygène** ($\delta^{18}\text{O}$) et de l'**hydrogène** ($\delta^2\text{H}$) des molécules d'eau de la glace continentale permettent d'estimer la température de l'air au moment de la chute de neige car ils varient dans le même **sens**.

• Les glaces polaires se forment à partir de l'accumulation et du tassement des chutes de **neige** au cours des années. La succession des couches en fonction de la profondeur correspond à l'ordre de dépôt au cours du temps. Un **carottage** permet de remonter le temps : la couche la plus ancienne est la plus profonde (principe de superposition).

• L'oxygène est présent sous forme de différents isotopes à la surface de la Terre. La valeur en ^{18}O étant faible, le rapport de la teneur en isotope lourd sur celle en isotope léger est exprimé par un écart (δ) en fonction d'un standard (valeur moyenne de l'eau de l'océan actuel)

- L'isotope ^{18}O est plus lourd que l'isotope ^{16}O , il s'évapore plus difficilement et précipite plus préférentiellement dans les eaux de pluie (ou la neige). Ce fractionnement isotopique a pour conséquence de faire varier la concentration de la neige en ^{18}O en fonction de la température.
- Ainsi en mesurant la composition isotopique des couches de glace d'une carotte de glace, il est possible de déterminer la température qui régnait lors du dépôt de la neige à l'origine de la glace.
- Une diminution des rapports isotopiques dans la glace correspond à une diminution de la température de l'air soit un refroidissement (et inversement).

dO18 des sédiments, un thermomètre isotopique

Foraminifères observés au MEB

Plus le dO18 est élevé, plus la température est basse

Composition isotopique des tests de foraminifères benthiques depuis 800 000 ans. La variation des températures déduite de l'étude des glaces antarctiques est rappelée au dessous. © Spécialité SVT Nathan 2012

b. Les tests carbonatés des foraminifères constituent des archives climatiques au niveau **océanique**. Dans ce cas, le rapport isotopique ($\delta^{18}\text{O}$) varie dans le sens **opposé** de la température de l'eau de mer.

- Les fonds océaniques sont recouverts de couches **sédimentaires** superposées selon leur ordre de dépôt (datation relative possible) et formées par **accumulation** de tests (coquille calcaire) de foraminifères fossiles (organismes unicellulaires benthiques)

- Les tests **calcaires** CaCO_3 sont formés à partir des atomes O en solution dans l'eau de mer soit avec ^{18}O et ^{16}O .

- En mesurant actuellement ce rapport dans de nombreuses coquilles de foraminifères, à des **latitudes** différentes, les scientifiques ont établi que le ($\delta^{18}\text{O}$) des tests carbonatés est inversement proportionnel à la **température** moyenne de l'eau.

[Remarque : Le rapport $^{18}\text{O}/^{16}\text{O}$ qui sert de référence pour le calcul du ($\delta^{18}\text{O}$) est celui des coquilles fossiles d'âge crétacé, époque au cours de laquelle il n'y avait pas de calotte glaciaire à la surface de la terre]

• Ainsi, pour un sédiment donné formé à une époque donnée, l'augmentation du rapport isotopique ($\delta^{18}\text{O}$) des carbonates traduit une **diminution** de la température et inversement.

Schéma 1 : Principe du fractionnement isotopique et de la corrélation rapport isotopique / climat

[Remarque : L'étude statistique des espèces de foraminifères présents dans les sédiments permet aussi de reconstituer les paléoclimats car certaines espèces ont des exigences écologiques précises :

- Globigérines dans les eaux chaudes
- Radiolaires dans les eaux froides, aux latitudes plus élevées]

Actuellement

Période plus froide

Période plus chaude

Corrélation rapports isotopiques / taux de CO_2 des bulles d'air dans les glaces

Variations, en fonction de l'âge BP (before present), des températures moyennes, et des concentrations en CO₂ et CH₄ atmosphériques mesurées dans les échantillons de glaces prélevés par carottage à Vostok (en Antarctique)

Age (10³ ans BP)

©JR petit et al., *Nature*, 399, 429-36, 1999

Remarques : l'époque actuelle est à "0 BP" ; les températures sont déduites des concentrations en isotopes du dioxygène ($\delta^{18}O$)

Corrélation rapports isotopiques / taux de CO₂ des bulles d'air dans les glaces

Dossier et vidéo

p. 299

Variations du rapport isotopique dO18 dans les glaces antarctiques depuis 400 000 ans

Variations du rapport isotopique dO18 des foraminifères benthiques depuis 400 000 ans

c. Les variations climatiques planétaires déduites de l'étude des foraminifères sont **concordantes** avec celles déduites de l'étude de la glace : même variations et même périodicité :

- Périodes **glaciaires** « froides » qui durent environ 80 - 100 000 ans.
- Périodes **interglaciaires** « chaudes » qui durent environ 20 000 ans.
- Ces périodes alternent tous les 100 000 ans avec une amplitude plus ou moins grande.
- Phases de réchauffement **rapides** qui alternent avec phases de refroidissement plus **lentes**

III. Les variations cycliques du climat au Quaternaire s'expliquent par des variations périodiques de **paramètres** orbitaux (forçages astronomiques) dont les effets ont pu être augmentés par des phénomènes **amplificateurs** (variations de solubilité du CO_2 , de l'albédo).

Les données sédimentaires révèlent une périodicité

Col d'Alsau, Dentelles de Montmirail, Vaucluse

Alternances marnes et calcaires redressées (Hauteriviens, Crétacé inf).
La résolution temporelle est fine: 24 000 ans entre le milieu d'un banc calcaire et 1 banc marneux.

GPS: 44° 9' 8.84"N, 5° 1' 18.98"E

Les données sédimentaires révèlent une périodicité

Col d'Alsau, Dentelles de Montmirail, Vaucluse

Alternances marnes et calcaires redressées (Hauteriviens, Crétacé inf).
La résolution temporelle est fine: 24 000 ans entre le milieu d'un banc calcaire et 1 banc marneux.

Alternance régulière marnes / calcaires

→ Changements de conditions de sédimentation rapides et répétées.

→ Causes géodynamiques peu probables

→ Cycles climatiques ???

Les données sédimentaires révèlent une périodicité

Climat humide et altérant

Forte érosion continentale
Fort ruissellement
Fort apport détritique en mer
Faune et microflore adaptées
à une eau riche en nutriments

Décantation importante d'argiles
associées à celles des tests calcaires
de micro-organismes

Production de bancs marneux

Les données sédimentaires révèlent une périodicité

Peu d'érosion continentale
Faible apport détritique en mer
Faune et microflore adaptées à une eau
pauvre en nutriments

Décantation des coquilles et des tests
calcaires de micro-organismes

Production de bancs calcaires

Climat semi-aride

CALCAIRE

Les données isotopiques révèlent une périodicité

Les enregistrements ci-contre présentent les variations du $\delta^{18}\text{O}$ et du δD (deutérium) dans les glaces extraites par carottage au niveau de trois forages, deux au Groenland (GRIP et GISP) et un en Antarctique (Vostok).

Variations des paramètres orbitaux

Variation de l'EXCENTRICITÉ de l'orbite terrestre

Variation de l'OBLIQUITÉ de l'axe de rotation

Variation de la PRÉCESSION de l'axe de rotation de la Terre

1. Les rapports isotopiques montrent des **variations** cycliques coïncidant avec des variations périodiques des paramètres **orbitaux** de la Terre susceptibles de modifier la quantité d'**énergie** thermique reçue par la Terre (donc le climat).

a. *Les changements de position d'astres massifs du système solaire (Jupiter, Saturne) ou d'objets proches de la Terre (Vénus) provoquent de légères **modifications** des attractions gravitationnelles que subit la Terre. Ces variations engendrent des modifications périodiques des paramètres orbitaux de la Terre (**Cycles** de Milankovitch) → variations de puissance solaire reçue → modification du bilan radiatif.*

- *Excentricité* : L'orbite de la Terre autour du Soleil décrit tantôt un **cercle**, tantôt une **ellipse**.

→ La tendance elliptique diminue la distance moyenne entre la Terre et le Soleil ce qui a pour effet d'augmenter l'insolation annuelle moyenne.

- *Obliquité* : variation de l'angle d'**inclinaison** de l'axe de rotation de la Terre sur elle-même (de 21 à 24°)

→ plus l'inclinaison est faible plus le contraste saisonnier est faible → étés plus frais → les glaces formées pendant l'hiver ne fondent pas complètement → **accumulation** de glace qui augmente l'albédo → glaciation

- *Précession* : Changement de **direction** de l'axe de rotation (l'axe tourne comme une toupie)

Sur les schémas ci-dessous, lorsque la Terre est au plus proche du Soleil (à gauche) c'est tantôt le pôle nord qui pointe vers le soleil (en A), tantôt le pôle sud (en B).

→ Modifie les contrastes saisonniers de chacun des **hémisphères**

b. Les variations périodiques des paramètres orbitaux se répètent avec des **périodes** de 100 000 ans, 41 000 ans et 23 000 ans qui coïncident avec les variations **climatiques** du quaternaire déduites des données isotopiques.

La fonte des glaces diminue l'albédo donc augmente le réchauffement

Boucles de rétroactions entraînant une sortie de glaciation

Perturbation initiale

Cycles de Milankovitch

↗ Énergie solaire reçue

↗ Énergie absorbée par le sol

↗ Température

↗ Effet de serre

Libération de CO₂ dans l'atmosphère

Rétroaction

+

Rétroaction

+

↘ Albédo

↗ Température des océans

↗ Fonte des glaces

↘ Solubilité CO₂

a. Lors d'un refroidissement, initié par une diminution de l'insolation, neige et glace augmentent l'**albédo** moyen de la Terre. La planète réfléchit davantage le rayonnement solaire, ce qui amplifie son **refroidissement**. Le réchauffement a des effets inverses. On est donc en présence d'un mécanisme **amplificateur** (= d'une rétroaction positive).