Act n°2

L'origine du dioxygène terrestre

Les premières traces de bactéries photosynthétiques sont datées d'il y a au moins 3,5 milliards d'années. Leur métabolisme photosynthétique, ces bactéries ont contribué à l'oxygénation de l'atmosphère terrestre il y a 2,4 milliards d'années. Les interactions entre l'atmosphère et la biosphère ont contribué à des modifications de la biodiversité.

Connaissances à acquérir

Mettre en relation la production de dioxygène dans l'atmosphère avec des indices géologiques. Suivre l'évolution de la teneur atmosphérique en dioxygène au cours des temps géologiques et la relier à l'évolution de la biodiversité.

But de l'activité **Document introductif**

DOC 5 Estimations de l'évolution de la teneur en O₂ de l'atmosphère terrestre entre 4,5 et 2 milliards d'années avant le temps présent.

On sait que l'atmosphère primitive était composée de gaz en quantité et en qualité différentes de l'atmosphère actuelle. Par exemple, le dioxygène atmosphérique était absent de l'atmosphère terrestre au début de la vie de notre planète. Il est apparu il y a 2,5 Ga, et les premiers êtres vivants vers -3,5 Ga.

**Comment obtenir des informations sur l'évolution du dioxygène atmosphérique ?
 Quelle est l'origine du dioxygène atmosphérique ?**

1. Compléter le tableau distribué à l'aide des ressources disponibles en annexe.

/ 6

Questions pour vous aider (utiles seulement comme aides pour le tableau - non évaluées) :

- Doc. 1b & c - Identifier le mécanisme responsable de la libération d'O₂ par les stromatolithes.
- Doc. 1a & b - Déterminer la date d'apparition du dioxygène sur Terre et montrer qu'elle est liée à l'apparition de la vie.
- Doc. 2a & b – Expliquer les résultats de l'expérience présentée dans la vidéo.
- Doc. 2b & c - Identifier le lieu de formation (océan ou continent) de chacune de ces roches. Déterminer les conditions nécessaires (fer, O₂) à la formation de ces roches.
- Doc. 2d - Expliquez pourquoi les paléosols rouges ne se forment pas en même temps que les fers rubanés.

Période	Dioxygène présent dans les océans	Dioxygène présent dans l'atmosphère	Indices géologiques et mécanismes chimiques ou biochimiques impliqués
4,6 - 3,5 Ga	oui / non	oui / non	Aucun indice ne témoigne de la moindre présence de dioxygène sur Terre, que ce soit dans l'atmosphère ou dans les océans. Présence de fer dissous dans les océans (doc 1b).
3,5 - 2,2 Ga	oui / non	oui / non	
2,2 - 0 Ga	oui / non	oui / non	

Période	Dioxygène présent dans les océans	Dioxygène présent dans l'atmosphère	Indices géologiques et mécanismes chimiques ou biochimiques impliqués
4,6 - 3,5 Ga	oui / non	oui / non	Aucun indice ne témoigne de la moindre présence de dioxygène sur Terre, que ce soit dans l'atmosphère ou dans les océans. Présence de fer dissous dans les océans (doc 2b).
3,5 - 2,2 Ga	oui / non	oui / non	

2,2 - 0 Ga

oui / non

oui / non

Document 1 - Des témoins d'une activité biologique : les stromatolites

Document 1a - Des roches sédimentaires témoins d'une oxydation de l'océan

Stromatolites actuels, Bay Shark en Australie.

Stromatolites fossiles de Reivilo (Afrique du Sud) âgés de 2,51 Ga à 2,55 Ga.

Les **stromatolites** sont des formations que l'on retrouve dans certains milieux marins ou d'eau douce peu profonds. Ils sont caractérisés par une alternance de carbonate de calcium CaCO_3 (bandes claires) et de matière organique (bandes noires) correspondant à des restes de **cyanobactéries** (bactéries **photosynthétiques**).

Document 1b – Organisation et croissance des stromatolites

<https://drive.google.com/file/d/1uigOmGBDbIcaqMJY0Wm0ntvXiQ8ITrYr/view>

Fossile hypothétique de cyanobactérie **a**.
Cyanobactérie actuelle **b**.

Remarque : cette vidéo n'a pas de son vous n'aurez pas besoin de vos écouteurs...

Document 1c - Mesure d'échanges gazeux dans une culture de cyanobactéries

Une culture de cyanobactéries est placée dans une enceinte hermétique. Les teneurs en dioxygène et en dioxyde de carbone sont enregistrées en différentes conditions.

Document 2 - Des indices géologiques témoins d'une oxydation du fer

Document 2a – une réaction chimique à comprendre... pour comprendre le reste !

Le **dioxygène** est un oxydant fort, c'est-à-dire qu'il peut réagir avec de nombreuses espèces chimiques dites réductrices selon une réaction d'oxydoréduction. C'est notamment le cas du **fer**. Celui-ci réagit avec le dioxygène pour former des **oxydes de fer** (de formule générale Fe_xO_y et pouvant être **rouges**)

Remarque : cette vidéo n'a pas de son vous n'aurez pas besoin de vos écouteurs... <https://drive.google.com/file/d/1uigOmGBDbIcaqMJY0Wm0ntvXiQ8ITrYr/view>

Document 2b - Des roches sédimentaires témoins d'une oxydation tardive de l'atmosphère

Âge : de 1,9 à 3,8 Ga

Fers rubanés, roches sédimentaires, d'origine marine. Ces roches sont constituées d'une alternance de silice (bandes claires) et d'hématite Fe_2O_3 (bandes sombres).

Âge : actuel à 2,2 Ga

Sols rouges continentaux actuels riches en oxydes de fer de type hématite (rouge). Ces sols témoignent de la présence d'une atmosphère oxydante.

Lors de l'altération par l'eau des roches continentales, des ions fer II (Fe^{2+}) sont libérés. Deux cas de figures peuvent alors se présenter :

- En présence d'une **atmosphère dépourvue de O_2** , ils persistent sous cette forme et sont transportés jusqu'aux océans. Dès qu'ils rencontrent des conditions oxydantes (présence de O_2), ils s'oxydent en ions fer III et peuvent alors précipiter localement sous forme d'hématite (fers rubanés) :

- En présence d'une **atmosphère oxydante***, les ions Fe^{2+} s'oxydent directement au niveau des continents (formation d'hématite) et n'atteignent donc pas les océans.

Document 2c - Des mécanismes chimiques d'oxydation du fer

Période 1 - Milieu non oxydant

La présence de fer dissous sous forme d'ions Fe^{2+} dans les océans témoigne d'un milieu non oxydant (absence de dioxygène).

Période 2 - Oxydation dans les océans

Un processus à l'origine d'un dégagement de dioxygène dans les océans entraîne une oxydation des ions Fe^{2+} en ions Fe^{3+} peu solubles, qui précipitent et sont sédimentés.

Période 3 - Dioxygène atmosphérique

Après consommation totale du fer marin, le dioxygène se répand vers l'atmosphère. Le fer n'est plus transporté vers les océans car il précipite alors directement sur les continents.

Document 2d

Principe d'actualisme

Penser la science

Exercer son esprit critique

Le principe d'actualisme est une méthode qui postule que les lois régissant les phénomènes géologiques et biologiques actuels étaient également valables dans le passé. Par exemple, on admet que les espèces fossiles vivaient dans des milieux similaires à ceux de leurs équivalents actuels. Le présent serait la clé du passé.

Document 2e - Extension temporelle des gisements de fer