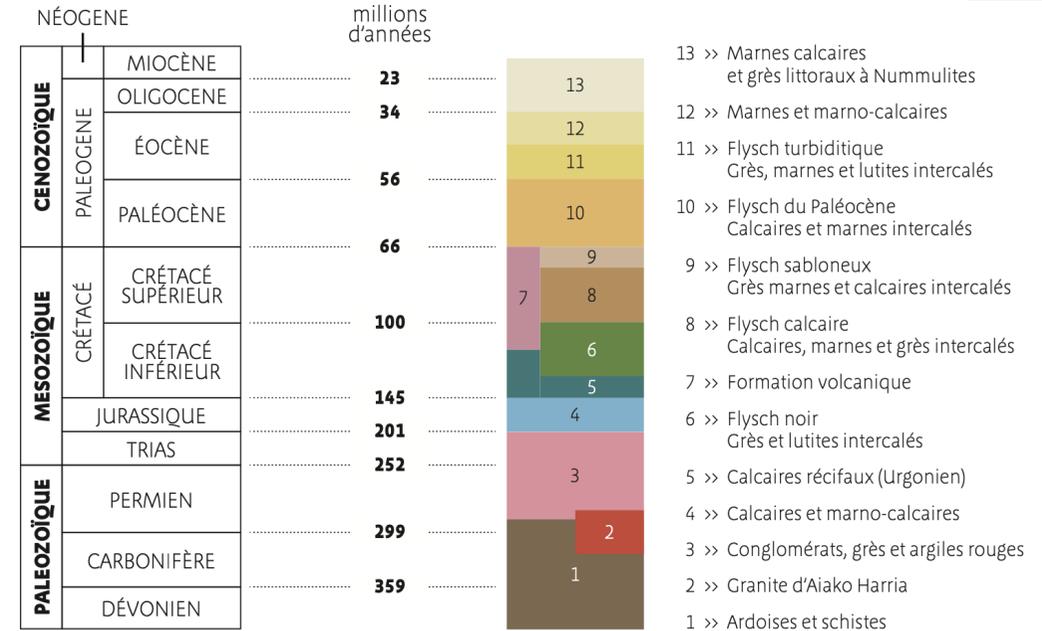
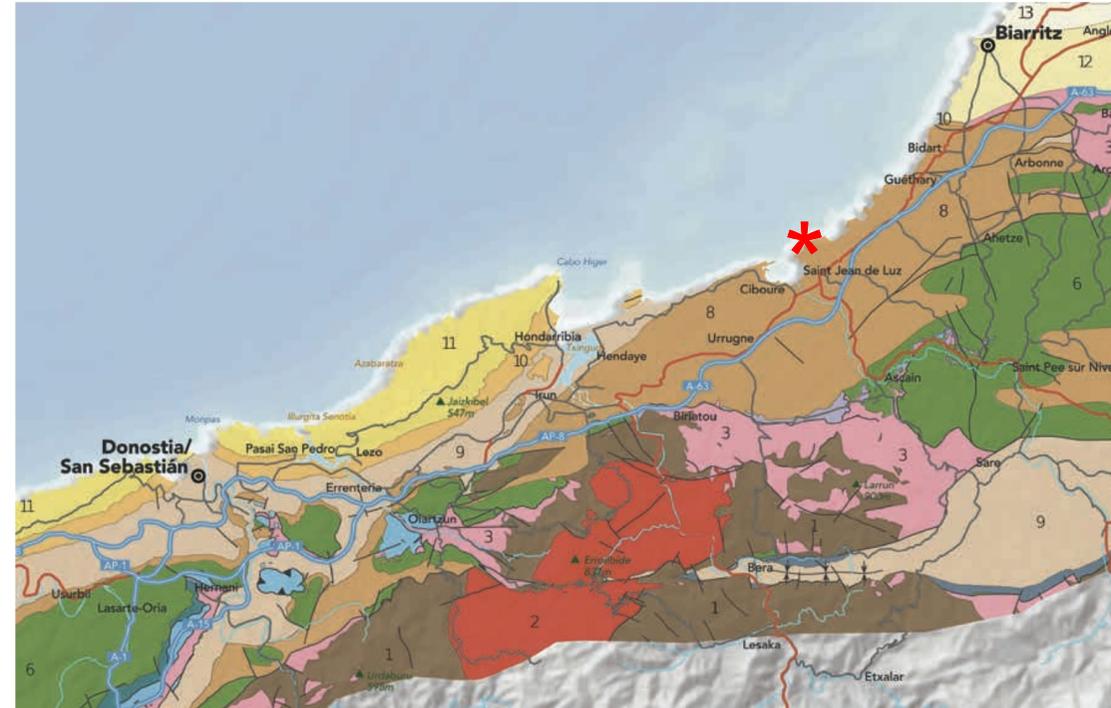


Corniche basque (64) : formation du flysch.

43,40344 N ; 1,65803° O



Corniche basque : formation du flysch.



Extrait de la carte géologique transfrontalière « flysch and go » disponible au CPIE Littoral Basque. Site du « dos de baleine » *

Pour la légende des couleurs, voir la colonne stratigraphique ci-contre.

Le randonneur qui emprunte le sentier littoral traverse successivement des terrains d'âges géologiques de plus en plus jeunes : le flysch à silex de Guéthary (Coniacien), puis le flysch marno-calcaire de Socoa (Santonien), le flysch d'Haizabia et les marno-calcaires de Loya (Campanien), le flysch gréseux d'Hendaye, les marnes rouges de Bidart (Maastrichtien), et pour finir les calcaires roses du Danien (premier étage du Tertiaire). Ce faisant, il a traversé des terrains sédimentaires dont l'âge de dépôt s'étage de – 90 Ma (millions d'années) à – 60 Ma environ, soit un intervalle de temps de sédimentation d'environ 30 millions d'années... En allant vers l'intérieur des terres, les couches du flysch sont de plus en plus anciennes en direction du sud-est, et les plus anciennes, datées de l'Albien (à – 110 Ma) viennent s'appuyer sur les massifs paléozoïques basques.



Flysch du début du Crétacé supérieur des carrières de Bidache

Le flysch à silex d'âge crétacé supérieur est un des matériaux de construction les plus utilisés à Bayonne au cours de XVIIIème siècle. L'alternance de couches dures et tendres, leur épaisseur rendent ce flysch facilement exploitable. La majorité des carrières étaient situées à Bidache.

Corniche basque : formation du flysch.

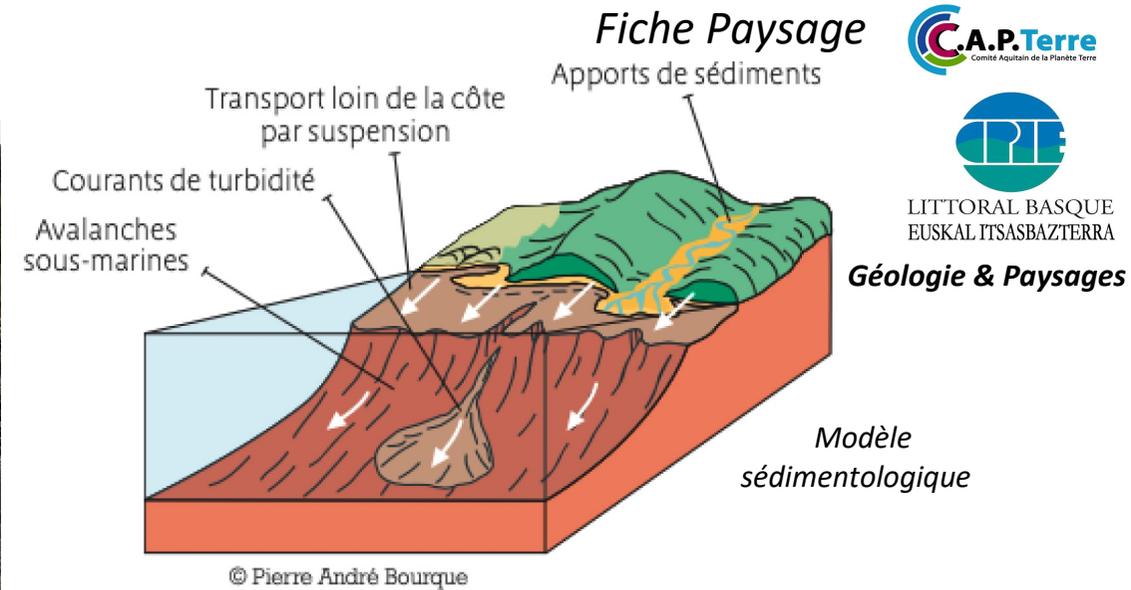
nord

sud



Le « pli de la baleine » (charnière anticlinale) au nord de Saint Jean de Luz.

Le célèbre « pli en genou » dans le flysch santonien, sur la rive nord de la baie de Saint-Jean-de-Luz. © Jacques Maillos



Le flysch est constitué de *turbidites*, sédiments déposés sous plus de 1000 m d'eau par de nombreuses avalanches sous-marines en bordure du talus continental. Chaque avalanche, phénomène très rapide, a donné naissance à un banc de flysch « granoclassé » verticalement : les particules sont de plus en plus fines de bas en haut d'un banc de turbidite. À la fin de chaque séquence apparaît une couche claire à grain très fin, correspondant au dépôt de particules planctoniques flottant dans la mer et tombant très lentement sur le fond entre deux avalanches. Ceux-ci contiennent des microfossiles qui permettent de déterminer l'âge du dépôt.

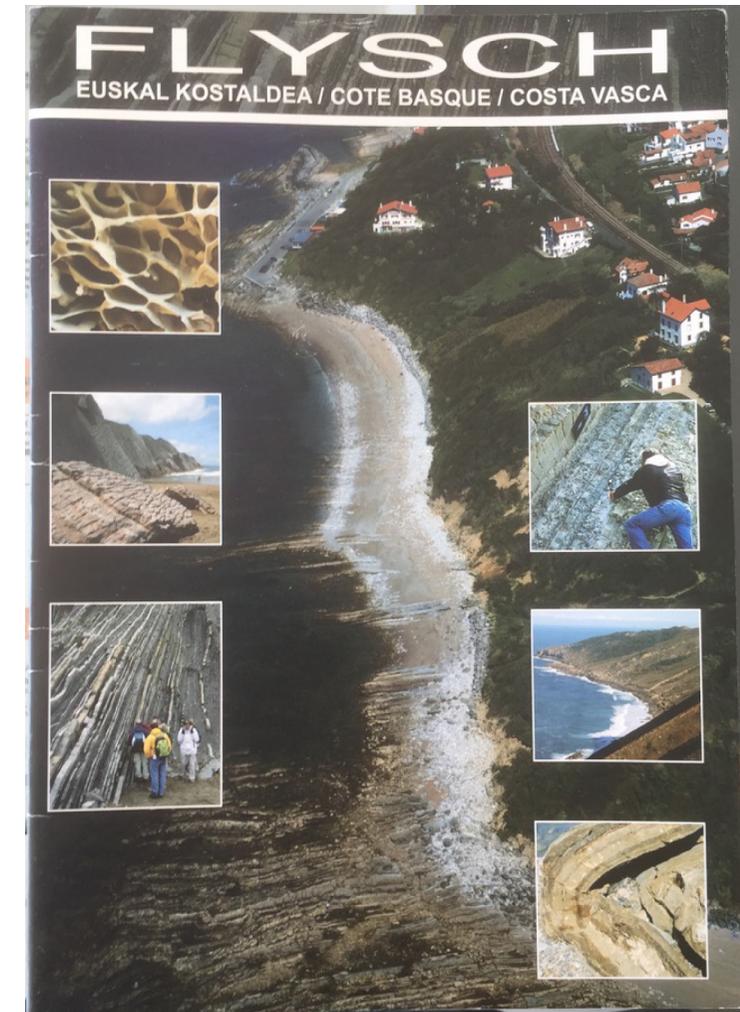
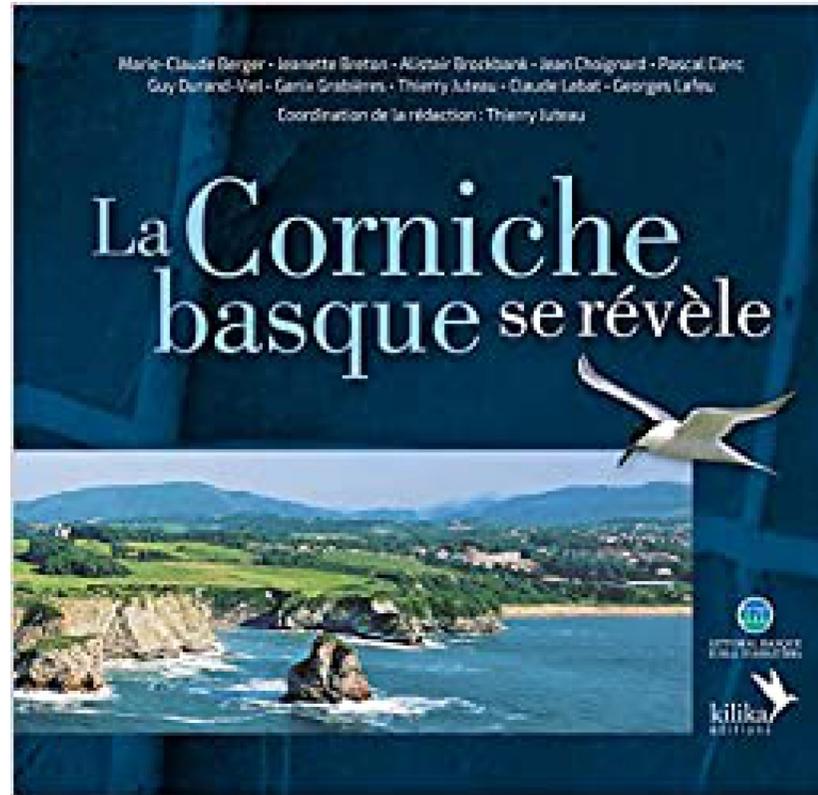
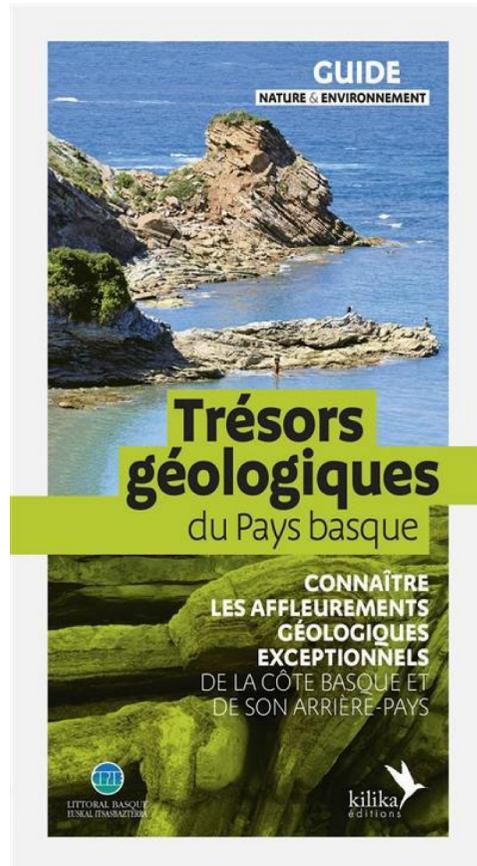
ouest

est



À l'affleurement, les plis observés ont plusieurs causes. Lorsqu'ils étaient encore imprégnés d'eau, les sédiments ont pu glisser sur la pente et former des plis souples, très localisés et d'ampleur limitée (déformations syn-sédimentaires).

En revanche, pendant la mise en place des Pyrénées qui s'est poursuivie pendant des millions d'années, les mouvements de compression d'ampleur régionale entraînent plissements et cassures dans des roches déjà consolidées.



Guide de géologie urbaine de Biarritz (Gilbert Guingand)

Les guides de géologie urbaine proposent au promeneur un parcours de reconnaissance géologique en milieu urbain alors que les guides de géologie traitent, en général, des roches en milieu naturel. Aujourd'hui, il existe en France de nombreux guides de géologie urbaine. Ce guide présente une sélection de points présentant un intérêt géologique en général ou un intérêt pétrographique (nature des roches).

Spécificité de Biarritz.

Dans beaucoup de villes, les seules roches observables sont les pierres de construction ou d'ornementation. Le site de Biarritz, a la particularité qu'on y trouve à la fois les roches utilisées comme matériau et les roches du terrain constituant le sol de la ville. Cette spécificité rend la promenade géologique dans Biarritz particulièrement intéressante.



Site référencé à l'Inventaire national du patrimoine géologique n° AQI0112

<http://www.nouvelle-aquitaine.developpement-durable.gouv.fr/inventaire-du-patrimoine-geologique-a1696.html>