

Les quatre éléments principaux du relief du pays guérandais (fig. 3)

1. Le coteau de Guérande

C'est l'un des principaux reliefs de la Loire-Atlantique et l'élément dominant du Pays guérandais (61 m d'altitude à l'Est de Guérande). Il s'aligne sur une faille de direction nord-ouest-sud-est qui a rejoint au cours de l'ère tertiaire, à partir de vieilles fractures hercyniennes, sous l'effet de contraintes consécutives à l'ouverture de l'Océan Atlantique et du golfe de Gascogne. Il présente un tracé rectiligne entre Piriac (pointe du Castelli) et Saint-Nazaire (pointe de Chemoulin). Il est constitué de granites hercyniens (*granites de Guérande*), de Piriac à Escoublac, et de gneiss associés à des granites, d'Escoublac à Saint-Nazaire (*migmatites de Saint-Nazaire*). Il délimite un bloc rectangulaire basculé vers le Mes et la Brière au Nord-Est. Il offre une vue d'ensemble sur la presqu'île guérandaise au Sud-Ouest, notamment depuis Clis et Saint-Armel. Il présente des profils convexes, jalonnés de rochers ruineux, caractéristiques des pays granitiques (rochers de Saint-Armel, de Colveux, de Clis, *Tombéau d'Almanzor* près du Castelli). Il est recouvert par des vallons courts et encaissés qui débouchent sur les marais du Croisic. Il continue de fonctionner en faille à chacune de ses extrémités, de La Turballe à Piriac et de Pomichet à Chemoulin.

2. La côte du Croisic-Batz-sur-Mer

C'est la réplique du relief précédent, en plus réduit et en plus bas (23 m). La côte du Croisic-Batz, ou *Grande Côte*, suit un escarpement de faille rectiligne, parallèle au coteau de Guérande, entre la pointe du Croisic et celle de Penchâteau. Elle est également constituée de *granite de Guérande* (à l'emplacement de l'ancienne île du Croisic) et de *migmatites* (à l'emplacement des anciennes îles de Batz et du Pouliguen). Ces anciennes îles sont reliées entre elles par des cordons sableux assortis de dunes (plage Valentin, baie de La Gouelle). Elles sont dissymétriques et délimitent un nouveau bloc basculé, qui plonge sous les marais du Croisic, vers le coteau de Guérande. Elles jalonnent ainsi une échine rocheuse qui se prolonge par un alignement de récifs, au-delà de la pointe de Penchâteau, devant la baie de La Baule (des Evens, les Troves, Baguenaud, Pierre Percée, le Grand Charpentier).

La *Grande Côte*, découpée dans le détail, comprend deux parties principales. Au Sud du Croisic, les *granites de Guérande* sont relativement homogènes ; ils produisent des falaises escarpées, à couloirs, parfois accores, dont le tracé et le profil sont influencés par de grandes fissures verticales (comme au rocher de l'Ours). Au Sud de Batz et du Pouliguen, les *migmatites* sont hétérogènes ; elles produisent des côtes rocheuses de tracé et de profils irréguliers, à criques et à grottes, souvent précédées de plateaux rocheux et de plages (comme aux Pierres Plates, près du Pouliguen).

3. Les isthmes de Pen-Bron et de La Baule

Ce sont des *falaises littorales*, construites par la dérive de sables provenant de la plate-forme continentale, de l'estuaire de la Loire et de la baie de la Vilaine. Ces falaises sont ancrées le long de l'ancienne falaise de Guérande, à Pomichet (flèche de La Baule) et à La Turballe (flèche de Pen-Bron). Elles présentent des pointes libres, qui ménagent des entrées maritimes vers les marais du Croisic par le goulet du Croisic (au Sud de Pen-Bron) et par l'éther du Pouliguen (à l'Ouest de La Baule). Ces falaises comprennent de longues plages de sable, dont le remaniement par le vent a produit des cordons de dunes. Celui de Pen-Bron est improprement appelé *Grande Falaise*. Celui de La Baule a enseveli le site initial du bourg d'Escoublac.

4. Les marais du Croisic

La disposition des blocs basculés du Croisic-Batz et de Guérande ainsi que celle des isthmes de Pen-Bron et de La Baule ont créé les conditions propices à la formation d'un marais maritime, dont la superficie est de 3 000 ha et dont le colmatage, sableux et vaseux, s'approfondit vers la base du coteau de Guérande (où il dépasse une vingtaine de mètres d'épaisseur). Il comprend actuellement deux parties principales en raison de son aménagement précoce. À l'Est et au centre, il est occupé par des marais-salants, dont l'origine est vraisemblablement antérieure au IX^e siècle. À l'Ouest (Grand et Petit Traicts), il demeure soumis aux influences des marées, qui y entretiennent des vastes estran (slikkes), dépourvus de végétation, et des prés-salés vaseux ou sableux (schorres), envahis par une flore halophile (salicornes, obiones).

Réalisation : Dominique SELLIER, professeur à l'Institut de Géographie et d'Aménagement Régional de l'Université de Nantes (IGARUN), Laboratoire Géolittorier, UMR-CNRS 6554-Cartographie ; André DUBOIS, IGARUN.

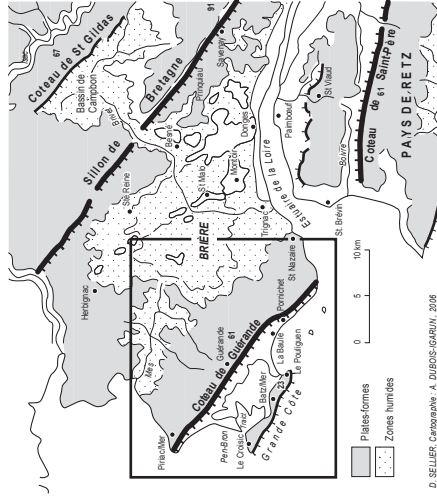
Ce dépliant renvoie à un article concernant la géomorphologie du Pays Guérandais paru dans les Cahiers du Pays de Guérande (n°46, année 2007) Mars 2007

Institut de Géographie et d'Aménagement Régional de l'Université de Nantes, Laboratoire de Géographie physique

Géomorphologie du Pays de Guérande

La **géomorphologie** est la branche de la géographie physique qui étudie les reliefs de la surface terrestre. La forme de ces reliefs résulte des influences contraires de la structure (nature et déformations des roches composant la lithosphère) et de l'érosion (processus mécaniques et chimiques principalement liés à l'air et à l'eau, donc à l'atmosphère).

Le **Pays guérandais** (fig. 1) correspond à l'aire de rayonnement de la ville de Guérande, par son histoire. Il s'étend de la côte du Croisic à l'éther de Mesquer et aux abords de la Grande Brière, de la baie de la Vilaine à l'embouchure de la Loire, par sa géomorphologie. Il appartient au Sud-Est du Massif armoricain et présente un relief caractéristique d'un massif ancien. Ce relief résulte de trois étapes majeures et comprend quatre éléments principaux.



D. SELLIER, CARTEGRAPHIE A. DUBOIS-IGARUN, 2008

Les trois étapes majeures de la formation du Pays Guérandais (fig. 2)

La structure du pays guérandais est initiée par la création d'une chaîne de montagnes qui déforme le socle amérindien au cours de la seconde moitié de l'ère primaire (plissements hercyniens). Son relief actuel résulte essentiellement de l'aplanissement des montagnes hercyniennes, de la fracturation de la surface d'aplanissement post-hercynienne et des actions différentielles de l'érosion littorale lors de la dernière des transgressions marines.

1. L'aplanissement des montagnes hercyniennes par l'érosion depuis la fin de l'ère primaire a conduit au façonnement de bas plateaux (fig. 2a).

La surface de ces plateaux constitue l'élément fondamental du paysage actuel. Elle recoupe le socle antérieur au Primaire schistes brévoxyènes et gneiss) et les granites contemporains des plissements hercyniens (granite de Guérande). Elle justifie la variété des roches représentées sur les cartes géologiques.

2. La fragmentation de cette surface par des failles à l'ère tertiaire engendre un ensemble de blocs basculés vers le Nord-Est (fig. 2b).

Ces blocs forment l'armature du relief local. Ils sont bordés de décrochements parallèles, regardant vers le Sud-Ouest. La côte rocheuse et rectiligne du Croisic-Batz-sur-mer est le plus court (11 km) et le plus bas (23 m) de ces escarpements. Elle longe un premier bloc basculé, qui s'incline sous les marais maritimes du Croisic. Le coteau de Guérande est plus long (25 km) et plus élevé (61 m). Il borde un deuxième bloc basculé, qui disparaît sous les marais du Mes et sous la Grande Brière. Au loin, le coteau du Sillon de Bretagne, encore plus long (70 km) et plus élevé (91 m), borde le plateau du Temple (entre Nantes et Pontchâteau).

3. Les variations du niveau de la mer au cours de l'ère quaternaire, en fonction des fluctuations du climat, expliquent la configuration des côtes actuelles (fig. 2c).

Les processus d'érosion littorale entraînent l'attaque des côtes rocheuses les plus exposées et l'accumulation de sédiments sableux ou vaseux aux endroits les plus abrités. Lors de la dernière remontée du niveau de la mer (transgression flandrienne,

le coteau de Guérande fonctionne épisodiquement comme une falaise sur toute sa longueur, tandis que, plus au large, les sites du Croisic, de Batz et du Pouliguen constituent un alignement d'îles rocheuses. Ces îles protègent ainsi une baie à double ouverture. Par la suite, ces trois îles se trouvent rattachées au coteau de Guérande par des isthmes sableux (ou tombolos). Ces isthmes correspondent à la plage de La Baule à l'Est et à la flèche de Pen-Bron à l'Ouest. Ils déterminent alors une presqu'île à double tombo. L'espace ainsi compris à l'intérieur de la presqu'île guérandaise (marais du Croisic-Batz) est colonisé par des alluvions provenant en partie du coteau de Guérande. Il demeure sous l'influence des marées (Grand Tricot et Petit Tricot). Il forme désormais un marais maritime.

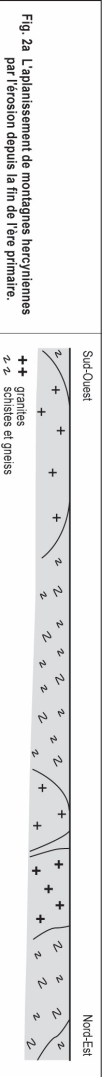


Fig. 2a L'aplanissement de montagnes hercyniennes par l'érosion depuis la fin de l'ère primaire.

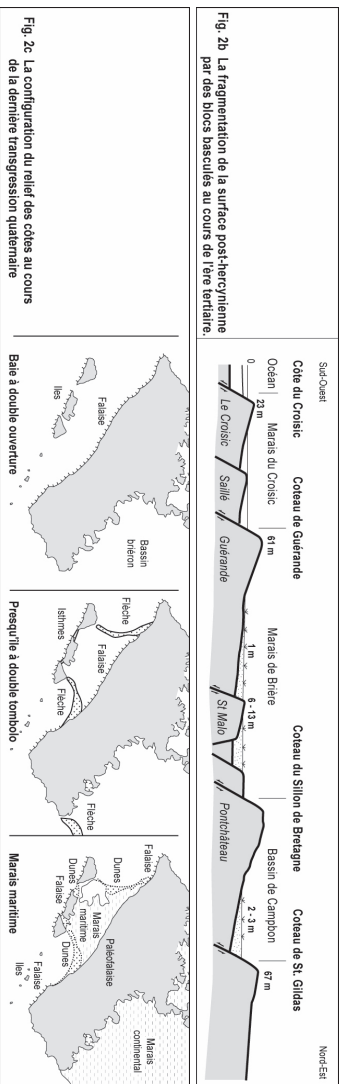


Fig. 2b La configuration du relief des côtes au cours de la dernière transgression quaternaire

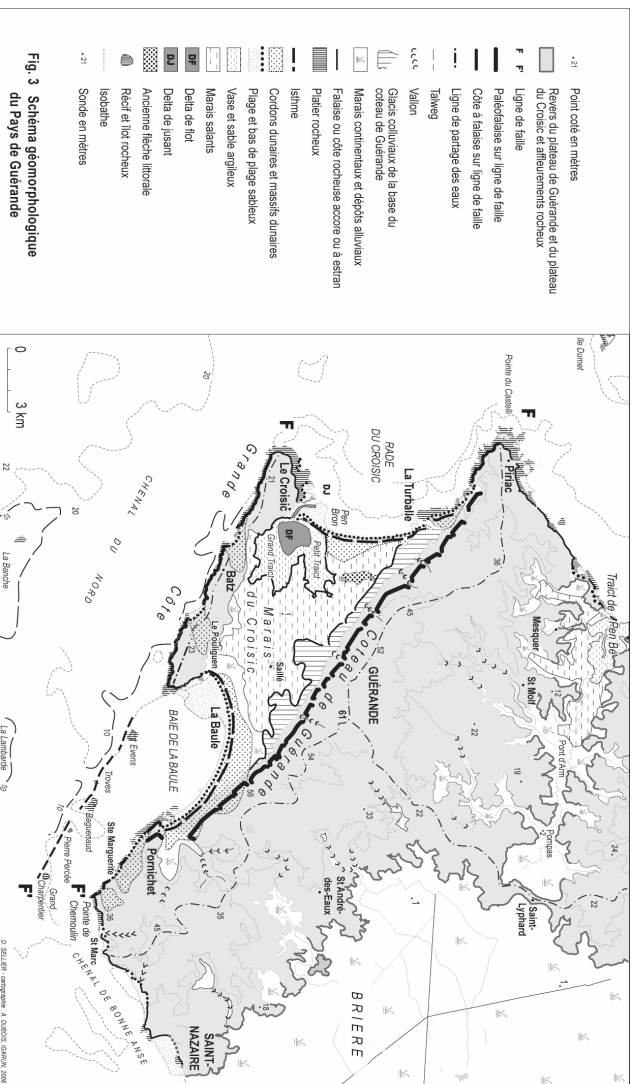


Fig. 3 Schéma géomorphologique du Pays de Guérande