

LE DETROIT DES PORTES DE FER EXISTAIT-IL PENDANT LE NEOGENE?*

FLORIAN MARINESCU

Institut de Géologie et Géophysique, 1, rue Caransebes, R-79673, Bucarest

Abstract. The modern Danube River crosses the Carpathians along the Iron Gates gorges. Such an impressive geographic feature promotes ideas about a somewhat similar communication way between the Neogene Dacian and Pannonian basins. This attractive hypothesis is sometimes contradicted by detailed geological data, especially sedimentation palaeoenvironments and fossil bio-communities significance.

Key words: Paleo-Danube River, Neogene deposits, Dacian Basin, Pannonian Basin.

L'existence d'une communication à travers le secteur sud des Carpathes Méridionales, le long du Danube, entre les bassins dacique et pannonique, a été le sujet d'étude pour des nombreux spécialistes. La distance relativement petite (environ 80 km au vol d'oiseau), l'existence d'un important

cours d'eau, tout le long duquel se trouvent quelques petits "bassins" néogènes ainsi que les restes des anciennes terrasses ont été des arguments en faveur de l'existence d'un pareil chenal. L'attirante hypothèse est pourtant infirmée par les informations de détail.



Fig. 1 Portes de Fer du Danube. Troussel Encyclopedia. Paris. 1886 - 1891

* Republiée après 'Extended Abstracts. CARPATHO-BALKAN GEOLOGICAL ASSOCIATION XIV Congress CBA-Sofia, 1989

On ne peut pas parler de cette voie de liaison qu'à partir du Badénien inférieur. C'est à peine depuis ce temps-là que la chaîne carpathique commence à prendre un contour plus ou moins proche de celui d'aujourd'hui. Dans ce secteur, entre les deux importants bassins de la Paratéthys, s'interposent plusieurs petits "bassins", soit des restes de certains golfes s'insinuant parfois profondément le long des Carpathes, soit des restes de certains lacs à riche sédimentation. Il s'agit du "bassin" de Bahna-Orsova, du "bassin" de Mehadia, du "bassin" de Milanovac-luti, du "bassin" de Bozovici, du "bassin" de Liubcova-Sichevita. Il y a aussi des petits lambeaux sauvés par l'érosion : à Dubova, ou Pescari, à Moldova Veche et Pojejena. Il ne s'agit que des dépôts du Miocène moyen; le premier groupe comporte les témoins de la sédimentation badénienne, les trois derniers éléments du deuxième groupe représentent les restes d'une sédimentation sarmatienne illustrée d'ailleurs dans les deux premiers bassins du premier groupe.

Les cinérites intercalées permettent la corrélation des dépôts de ces petits secteurs, même si elles comportent des faciès bien différents. Une grande surface a été recouverte par les dépôts marins du Badénien inférieur, connus à Bahna-Orsova et à Milanovac luti. Bien qu'une liaison entre ces bassins semble peu probable, elle n'est pas exclue. Pendant que les faciès littoraux, surtout les calcaires récifaux, sont largement développés vers le nord (Bahna), à l'ouest de Orsova leur présence sporadique et la prédominance détritico des sédiments révèlent une liaison vers luti-Milanovac. Dans ce secteur les dépôts Badéniens montrent au bord d'un "cul de sac" à faciès marécageux à charbons; pour le restant la faune marine est tout à fait semblable à celle de Bahna.

Plus vers l'ouest la liaison marine est barrée par les dépôts continentaux et lacustres de Sichevita. Ceux-ci pourraient être aussi en relation avec les dépôts de Bozovici.

Une autre liaison occidentale n'a plus existé au niveau du Badénien. Le "bassin" de Mehadia, extrémité méridionale du golfe de Caransebes, se fermait lui aussi en "cul de sac" à marécage; le faciès marin n'existait que vers le nord.

Durant le Badénien supérieur, malgré la transgression générale bien connue, la surface recouverte par les faciès marins dans la région est plus réduite. Dans le "bassin" de Bahna-Orsova s'accumulent des dépôts détritico grossiers continentaux, en arrivant jusqu'au lambeau de Dubova. En même temps que cela, au nord de Mehadia et toujours dans dépôts détritico, une faune marine variée atteste la continuité de sédimentation dans ce golfe. Les autres secteurs ne conservent pas des preuves sur l'existence du Badénien supérieur.

La liaison orientale du "bassin" de Bahna-Orsova vers le Bassin Dacique pendant la Sarmatien est sûre: des faunes contenant les mêmes espèces de mollusques la prouvent. Une situation semblable peut être supposée vers le nord, vers

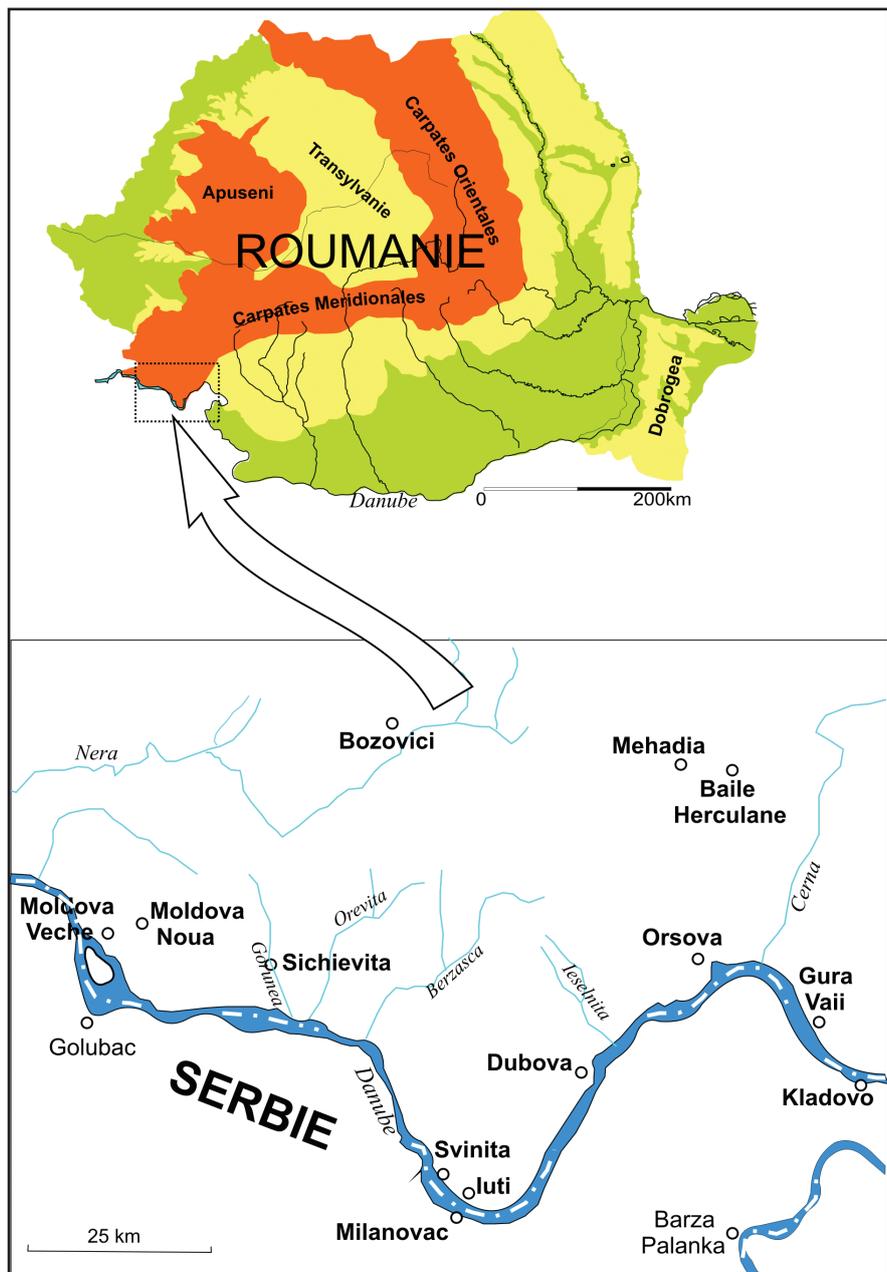


Fig. 2 Esquisse topographique du Danube, au Portes de Fer (les localités mentionnées dans le texte)

Mehadia. En échange vers l'ouest, vers les petits lambeaux des alentours de Moldova Veche, il n'y a pas de liaisons. Témoins sont les dépôts détritiques grossiers, dont la source se retrouve dans les terrains anciens voisins, soumis à l'érosion.

Les profonds changements paléogéographiques de la fin du Sarmatien, correspondants à la phase attique, ont réduit considérablement la surface du Bassin Pannonique, isolé ainsi du Bassin Dacique. Malgré ce fait, certains éléments de la faune endémique pannonienne abondent dans le Méotien inférieur de la région occidentale du bassin Dacique aussi. L'abondance de ces espèces des deux côtes des Carpathes suggère l'existence en quelques points d'une liaison directe. Il est pourtant difficile de la supposer dans la région en question, vu le riche matériel détritique grossier existant tant à l'est qu'à l'ouest de ce secteur.

Une liaison à travers cette région était envisagée comme certaine pendant le Pontien. Les dépôts du Pontien inférieur (Odessien), comportent quelques mollusques communs (même les argiles marneuses suggèrent les terrains pannoniens), tandis qu'au Portaferrien (Pontien moyen) ceux-ci deviennent nombreux. Toutefois ce fait est frappant, c'est que les formes communes ne se retrouvent pas dans les secteurs voisins des deux côtés de cette région, mais dans des secteurs plus éloignés. Il s'agit des limnocardiidés connues

à l'ouest dans la faune de type Radmanesti et à l'est vers le Nord de Turnu Severin. Au niveau de ce dernier areal s'étend en Pannonie un marécage eutrophique à salinité très réduite. A mentionner également qu'à l'extérieur des Carpathes font défaut les congères les plus caractéristiques de ce niveau à l'ouest (excepté *C. rhomboidea*).

Dans le Pontien manquent aussi les éléments à base desquels on pourrait argumenter une liaison directe entre les bassins de la Paratéthys centrale à travers cette région.

Au cours du Dacien la différence de salinité entre les bassins Dacique (saumâtre) et Pannonique (dulçaquicole) souligne qu'une communication directe est absolument exclue. Les faunes à viviparidés et unionidés sont également différentes. La même chose c'est pour le Romanien.

C'est à peine au niveau du Pléistocène que le Danube a traversé les Carpathes comme une vallée épigénique. De cette manière s'explique son trajet parcourant les "bassins" néogènes susmentionnés. Pour cet âge si jeune témoignent les terrasses pléistocènes recouvrant une large surface du Plateau de Mehedinți, les captures des certains ruisseaux et aussi les reliques pliocènes qui ont trouvé asile dans les eaux du Danube.

RÉFÉRENCE

Cvijić J., 1908; Gillet S., Marinescu Fl., 1971; Marinescu Fl., *et al.*, 1978; Marinescu Fl., 1977; Marunteanu M., Stancu J., 1986; Stancu J. *et al.*, 1971; Stevanović P.M., Petronijević Z., 1951

