

J. R. Parga .(*)—CONSIDERACIONES SOBRE LA EROSION FAMENIENSE EN LA CORDILLERA CANTABRICA.

En la Cordillera Cantábrica han tenido lugar una serie de momentos regresivos entre el Devónico superior y el Carbonífero inferior, que marcan distintos períodos de erosión más o menos importantes y que han sido producidos a causa de los abombamientos que han tenido lugar durante este período de tiempo, los cuales a su vez han sido englobados en la fase bretónica.

De estos momentos regresivos los localizados en el Fameniense inferior, en el Fameniense superior y entre el Tournaisiense y el Viseense, han sido claramente debidos a abombamientos y estructuras precursoras de las posteriores estructuras hercínicas y la erosión más importante parece derivarse del abombamiento sufrido durante el Fameniense inferior, lo que da lugar a que la arenisca fameniense descansa según las distintas localidades sobre cualquiera de las formaciones comprendidas entre el Cámbrico medio y el Devónico superior.

La erosión del Fameniense superior hace desaparecer en distintos puntos la arenisca fameniense que fosiliza la anterior erosión. Los abombamientos que tienen lugar antes de la deposición de las calizas rojas nodulares viseenses hacen desaparecer las pizarras y liditas tournaisienses.

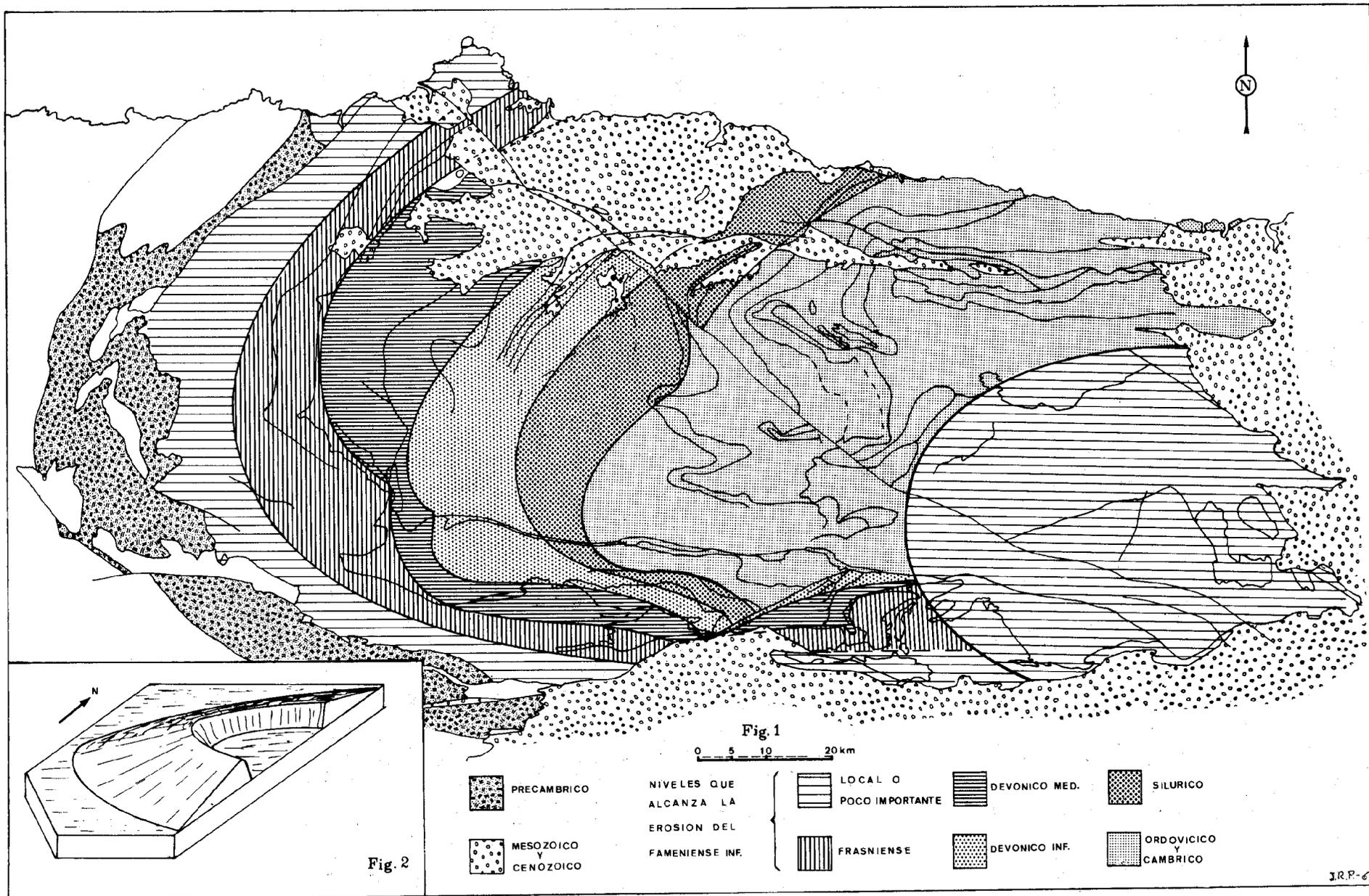
El conjunto de estas erosiones tiene como consecuencia el hiato que se observa en gran parte de la Cordillera Cantábrica entre la arenisca fameniense o las pizarras tournaisienses o la caliza viseense y el paleozoico prefameniense.

En la figura 1 se representa la variación de la importancia de este hiato, que desde las proximidades del Núcleo Precámbrico del Narcea, donde se encuentra un Devónico completo (PELLO 1968, POLL 1963, RADIG 1962, DE SITTER & VAN DEN BOSCH 1968), progresa hacia el E alcanzando paulatinamente niveles más profundos hasta los bordes más orientales de la Zona de Mantos (JULIVERT 1967, PELLO 1967) donde llega a alcanzar la base del Cámbrico medio como ocurre en el área del Mampodre (SJERP 1967). De aquí se pasa bruscamente a la existencia de series devónicas completas en el área de Montó y en la zona palentina (KULLMANN 1963, SAVAGE 1967, VEEN 1965). En esta zona hay ligeros abombamientos de mucho menor radio que producen erosiones locales en el Devónico superior.

DE SITTER (1965) ha sugerido la existencia de un domo bretónico que se situaría en parte de la Cuenca Central Carbonífera y en la Región de Mantos, encontrándose hacia sus bordes un Devónico completo, exceptuando una zona umbral que se situaría a lo largo de la «León Line». En esta zona, la erosión puede alcanzar también los niveles cámbricos (EVERS 1967, RUPKE 1965).

La posición supuesta por DE SITTER para el domo bretónico no se puede mantener a la luz de los datos que hoy se poseen, en su lugar se puede sugerir una especie de elevación a modo de abombamiento asimétrico que tiene lugar durante el Fameniense inferior, cuyo eje principal, de forma arqueada, contornearía el área del

(*) Laboratorio Geológico de Lage. Lage (La Coruña).



NE de León y NW de Palencia y cabecearía ligeramente hacia el N y S a partir de un eje secundario que se situaría entre el área del Mampodre y la de San Emiliano, es decir, se obtendría una superficie de abombamiento similar a la esquematizada en la figura 2.

El umbral de Pardomino no puede ser tomado en consideración ya que si se deshacen las estructuras postdevónicas y fundamentalmente la falla de Boñar (décrochement levógiro) no se aprecia el carácter de umbral sugerido por algunos autores.

La erosión del Fameniense superior y la del Tournaisiense no parecen alcanzar en ningún caso la importancia de la del Fameniense inferior.

Los abombamientos que se producen entre el Tournaisiense y el Viseense no parecen ser de gran radio, varios sensiblemente paralelos y siguiendo también las direcciones de las posteriores estructuras hercínicas.

Se puede pues concluir que los abombamientos y estructuras precursoras bre-tónicas adoptan una forma arqueada similar a la de las fases hercínicas posteriores.

- EVERS, H. J. (1967).—Geology of the Leonides between the Bernesga and Porma rivers, Cantabrian Mountains, NW Spain. *Leidse Geol. Meded.*, 41, pp. 83-151. Leiden.
- JULIVERT, M. (1967).—La ventana tectónica del río Color y la prolongación septentrional del manto del Ponga (Cordillera Cantábrica, España). *Trabajos de Geol.*, Univ. de Oviedo, n.º 1, pp. 1-26.
- KULLMANN, J. (1963).—Las series devónicas y del Carbonífero inferior con ammonoideos de la Cordillera Cantábrica. *Est. Geol.*, 19, pp. 161-191. Madrid.
- PELLO, J. (1967).—Estudio geológico de la prolongación del borde oriental de la Cuenca Minera Central de Asturias (NW de España). *Trabajos de Geol.*, Univ. de Oviedo, n.º 1, pp. 27-38.
- (1968).—Sobre la existencia de Devónico superior en la región central de Asturias y los problemas que plantea el contacto Devónico-Carbonífero al W de Oviedo. *Brev. Geol. Asturica*, año XII, n.º 3, pp. 11-16. Oviedo.
- POLL, K. (1963).—Zur Stratigraphie des Altpaläozoikums von Belmonte (Asturien, Nord Spanien). *N. Jb. Geol. Paläont.*, Abh. 117, pp. 235-250.
- RADIG, F. (1962).—Zur Stratigraphie des Devons in Asturien (Nodspanien). *Geol. Rund.*, 51, pp. 249-267.
- RUPKE, J. (1965).—The Río Esla nappe. Cantabrian Mts. *Leidse Geol. Meded.*, 32, 1-74. Leiden.
- SAVAGE (1967).—Tectonic analysis of Lechada and Curavacas synclines, Yuso basin, Leon, NW Spain. *Leidse Geol. Meded.*, 39, pp. 193-247. Leiden.
- SITTER, L. U. de (1965).—The Hercynian Cantabrian Orogen. *Mem. Geopol. Univ. Ferrara*, vol. 1, fasc. III, n.º 9, pp. 211-225.
- SITTER, L. U. de & W. J. van den BOSCH (1968).—Structure of the SW part of the Cantabrian Mountains. *Leidse Geol. Meded.*, 43, pp. 213-216. Leiden.
- SJERP, N. (1967).—The Geology of the San Isidro—Porma area (Cantabrian Mountains, Spain). *Leidse Geol. Meded.*, 39, pp. 55-128. Leiden.
- VEEN, van (1965).—The tectonic and stratigraphic history of the Cardano area, Cantabrian Mountains, Northwest Spain. *Leidse Geol. Meded.*, 35, pp. 45-104. Leiden.