

In Díez, J.B. y Balbino, A.C. (eds.), *I Congresso Ibérico de Paleontología, XVI Jornadas de la Sociedad Española de Paleontología y VIII International Meeting of IGCP 421*, Évora 2000. Livro de Resumos: 276-277 (I.S.B.N.: 972-778-026-1).

ESTRATIGRAFÍA Y CONODONTOS DEL DEVÓNICO INFERIOR DEL SINCLINAL DEL CAUREL-PEÑALBA (NO DE ESPAÑA)

Javier Sanz López, Carmen M. Expósito Vaqueiro y J. Román Montesinos

Facultade de Ciencias da Educación, Universidade da Coruña, Paseo de Ronda 47. E-15011 A Coruña, Spain.

El Sinclinal del Caurel-Peñalba es un pliegue de dimensiones kilométricas en cuyo núcleo están preservadas rocas del Devónico. En particular, braquiópodos y dacrioconáridos del Praguiense y Emsiense han sido citados por diferentes autores. El sinclinal está situado en el límite entre la Zona Centroibérica y la Zona Asturooccidental-leonesa del Macizo Hespérico (Martínez-Catalán *et al.*, 1992), por lo que la estratigrafía del Devónico resulta interesante para el conocimiento del Paleozoico medio peninsular.

El estudio estratigráfico realizado a partir de varias secciones, ha permitido delimitar y caracterizar un conjunto de pizarras y carbonatos como Formación Peñalba. Dicha unidad se dispone sobre pizarras con cloritoide, limolitas y areniscas de la Formación Salas, y es dividida aquí en el Miembro Seceda y el Miembro Carucedo, cuyos límites son redefinidos (secciones estratigráficas). El Miembro Seceda comienza con un tramo de unos 8 a 20 m de espesor, compuesto por calizas crinoidales, calizas arenosas y localmente, cuarcitas. Por encima, una sucesión de pizarras con intercalaciones de calizas bioclásticas crinoidales ha sido dividida en 5 tramos en La Barosa (Río Sil). Las calizas incrementan su espesor y abundancia a lo largo de los 4 primeros tramos, para disminuir en el quinto. El Miembro Carucedo es restringido al conjunto suprayacente compuesto por calizas bioclásticas nódulares bioturbadas y calizas crinoidales.

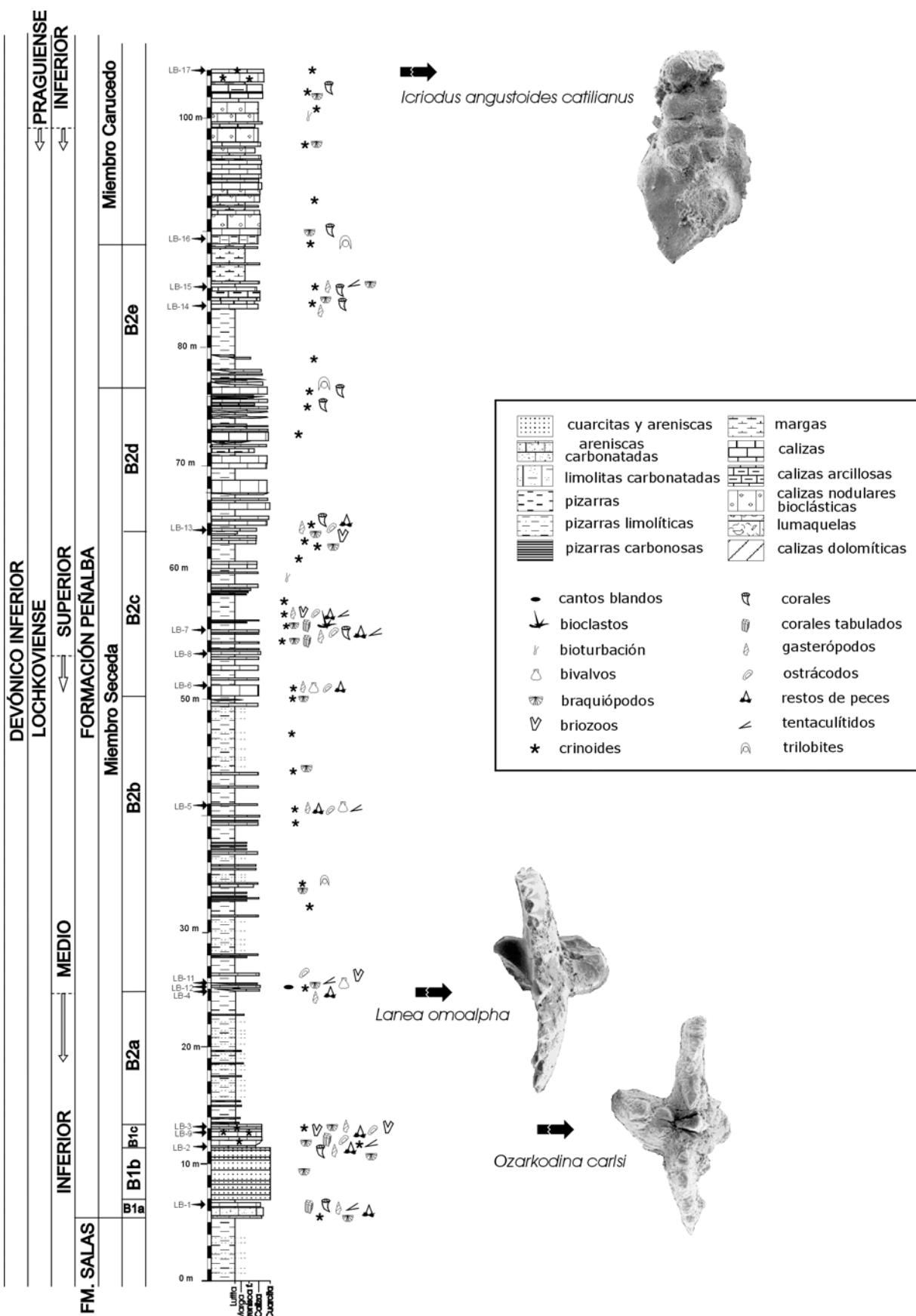
Los conodontos extraídos del tramo B1 del Miembro Seceda son correlacionados con la unidad d1cy de la Formación Luesma en Aragón, Lochkoviense inferior. Se ha detectado Una edad Lochkoviense medio desde la base

del tramo B2b, por la presencia de *Lanea omoalpha* Murphy y Valenzuela (ver lám. 3, fig. 2). El Lochkoviense superior tiene su inicio dentro del tramo B2c, donde se encuentra un incremento en los carbonatos. El límite Lochkoviense/Praguiense queda indefinido en un intervalo que abarca desde la parte media del tramo B2e a la parte inferior del Miembro Carucedo, donde a 15 m de la base se ha obtenido *Icriodus angustoides castilianus* Carls (lám. 3, figs. 14-15). *Icriodus cf. simulator* Carls (lám. 3, figs. 16-18) se encuentra en niveles más altos del Miembro Carucedo, e indica una edad Praguiense inferior.

Agradecimientos. Este trabajo se ha beneficiado del Proyecto DGE-PB98-1558 y es una contribución al Proyecto PICG 421.

Bibliografía

- Martínez Catalán, J.R. 1985. *Estratigrafía y estructura del Domo de Lugo (Sector Oeste de la zona Asturoccidental-leonesa)*. Corpus Geologicum Gallaeciae 2^a serie II, La Coruña, 291 p.
- Martínez Catalán, J. R, Hacar Rodríguez, M. P., Villar Alonso, P., Pérez-Estaún, A. and Gonzalez Lodeiro, F. 1992. Lower Paleozoic extensional tectonics in the limit between the West Asturian-Leonese and Central Iberian Zones of the Variscan Fold Belt in NW Spain. *Geol. Rundschau*, 81/2: 545-560.
- Nollau, G. 1966. El desarrollo estratigráfico del Paleozoico en el oeste de la provincia de León (España). *Notas y comunicaciones del Instituto Geológico y Minero de España*, 88: 31-48.
- Pérez Estaún, A. 1978. Estratigrafía y estructura de la rama S. de la Zona Asturoccidental-Leonesa. *Memorias del Instituto Geológico y Minero de España*, 92: 1-151.
- Rabu, 1977. *Le Paléozoïque du Bierzo (prov. de León, NW Espagne): Stratigraphie, Structure, Métalllogénie*. Thèse du 3e cycle, Université de Rennes.
- Zeit, U. und Nollau, G. 1984. Ordoviz und Silur mi Sil-Synklinorium südlich Ponferrada (Provinz León), NW Spanien. *Zeitschrift der Deutschen Geologischen Gesellschaft*, 135: 211-222.



STRATIGRAPHY AND LOWER DEVONIAN CONODONTS FROM EL CAUREL-PEÑALBA SYNCLINE (NW. SPAIN)

Javier Sanz-López, Carmen M. Expósito-Vaqueiro and J. Román Montesinos

Facultade de Ciencias da Educación, Universidade da Coruña, Paseo de Ronda 47. E-15011 A Coruña, Spain.

The Caurel-Peñalba syncline is a fold with kilometric dimensions where Devonian rocks are preserved in its core (see maps). Pragian and Emsian rocks were recognised by different authors based on brachiopods and dacryoconarids. The syncline is located in the limit between the Centro-Iberian Zone and the Westasturian-leonese Zone of the Hesperian massif (Martínez-Catalán *et al.*, 1992). Therefore, the Devonian stratigraphy and conodont content result interesting for the knowledge of the middle Palaeozoic of the Iberian Peninsula.

Accurate field work in several sections has allowed to delimit and characterise the Peñalba Formation of Nollau (1966) and Rabu (1977) for shales with carbonate beds, above the shales with siltstones and sandstones of the Salas Formation after Zeit and Nollau (1984). The Peñalba Formation is divided in the Seceda Member of Martínez-Catalán (1985) and Carucedo Member of Rabu (1977), whose boundaries are redefined. The Seceda Member begins at the base of B1 unit, 8 to 20 meters of crinoidal limestones, sandy limestones and locally, quartzites. The basal unit is succeeded by black shales with crinoidal and bioclastic carbonate beds, divided in 5 units. The limestones increase their abundance upward, except in the later unit (B2e). The Carucedo Member is limited to the bioturbated nodular bioclastic limestone and crinoidal limestones, with minor shaly beds.

The conodont assemblages from the B1 unit of the Seceda Member are correlated with the d1cy unit of the Luesma Formation from Aragón, lower Lochkovian. The presence of *Lanea omoalpha* Murphy and Valenzuela (pl. 3, fig. 1) at the base of B2b unit indicates a middle Lochkovian age. The upper Lochkovian is

detected in the B2c unit, where is found an increase in carbonate abundance. The Lochkovian/Pragian boundary is not exactly recognized, but it is probably in an undefined interval between the middle part of the B2e unit and the lower part of the Carucedo Member, where we have obtained *Icriodus angustoides castilianus* Carls (pl. 3, figs. 14-15) at 15 m over the base of the member. *Icriodus cf. simulator* Carls (pl. 3, figs. 16-18) has been discovered in upper beds of the Carucedo Member and indicates a lower Pragian age.

References

- Martínez Catalán, J.R. 1985. *Estratigrafía y estructura del Domo de Lugo (Sector Oeste de la zona Asturoccidental-leonesa)*. Corpus Geologicum Gallaeciae 2^a serie II, La Coruña, 291 p.
- Martínez Catalán, J. R, Hacar Rodríguez, M. P., Villar Alonso, P., Pérez-Estaún, A. and Gonzalez Lodeiro, F. 1992. Lower Paleozoic extensional tectonics in the limit between the West Asturian-Leonese and Central Iberian Zones of the Variscan Fold Belt in NW Spain. *Geol. Rundschau*, 81/2: 545-560.
- Nollau, G. 1966. El desarrollo estratigráfico del Paleozoico en el oeste de la provincia de León (España). *Notas y comunicaciones del Instituto Geológico y Minero de España*, 88: 31-48.
- Pérez Estaún, A. 1978. Estratigrafía y estructura de la rama S. de la Zona Asturoccidental-Leonesa. *Memorias del Instituto Geológico y Minero de España*, 92: 1-151.
- Rabu, 1977. *Le Paléozoïque du Bierzo (prov. de León, NW Espagne): Stratigraphie, Structure, Métallogénie*. Thèse du 3e cycle, Université de Rennes.
- Zeit, U. und Nollau, G. 1984. Ordoviz und Silur mi Sil-Synklinorium südlich Ponferrada (Provinz León), NW Spanien. *Zeitschrift der Deutschen Geologischen Gesellschaft*, 135: 211-222.