



Descubrimiento de graptolitos arenigienses en la escama de Rioseco (Zona Cantábrica, N. de España): Discusión

Discovery of arenig graptolites in the Rioseco thrust-sheet (Cantabrian Zone, N. Spain): A discussion

ARAMBURU, C.

(Dpto. de Geología. Area de Estratigrafía. Facultad de Geología. Universidad de Oviedo 33005-OVIEDO)

El reciente hallazgo y determinación de faunas del Arnig por GUTIERREZ MARCO y RODRIGUEZ (1987) supone una importante contribución paleontológica y bioestratigráfica al conocimiento del Ordovícico de la zona Cantábrica y su comparación con otras áreas vecinas.

Sin embargo, creo necesario aportar algunas precisiones en cuanto a las implicaciones estratigráficas del hallazgo, sugeridas durante la lectura del manuscrito y su comentario con los autores.

El nombre de «serie o capas de transición» ha sido aplicado por diferentes autores, dentro de la zona Cantábrica, a alternancias lutítico-areniscosas situadas a techo de la Formación Barrios, suponiéndose en todos los casos que constituían un tramo intermedio, en litología y edad, entre las Cuarцитas de Barrios y las Pizarras de Luarca. Sin embargo, su litología puede llegar a ser

muy diferente. En el Cabo Peñas y otras áreas próximas al Anticlinorio del Narcea, se trata de sucesiones relativamente espesas con alto contenido en pizarras negras. Existe cierta disparidad en cuanto a la inclusión o no en estas «series de transición» de determinados tramos del techo de la Formación Barrios, como ya es recalado por GUTIERREZ MARCO y RODRIGUEZ (1987), creando una confusión aumentada por serios errores en la correlación estratigráfica llevada a cabo por MONTESINOS (1981a y b), sobre lo cual no me es posible extenderme en estos momentos. La edad de todos estos tramos es Llanvirn y Arenig? En el N. de León (rama sur de la Región de Pliegues y Mantos) las «series de transición», definidas por VAN DEN BOSCH (1969) como una formación litoestratigráfica aparte de la Formación Barrios, forman en general un tramo delgado (menos de 10 m), lutítico-

areniscoso intensamente bioturbado, glauconítico, ferruginoso y carbonatado. En su base han sido halladas trazas fósiles que indican una edad Arenig. Sin embargo, en su parte superior hemos localizado recientemente faunas de edad Ordovícico superior y Silúrico más bajo (GUTIERREZ MARCO, 1986). Las denominadas «capas de transición» del N. de León representan, en mi interpretación, sedimentos marinos litorales fuertemente condensados de edad Arnig, Ordovícico medio y superior, con frecuentes lagunas estratigráficas variables de una localidad a otra, cambios laterales de facies y de espesor. En mi opinión el nombre de «series de transición» debe abandonarse, ya que su uso conduce a graves confusiones estratigráficas. En su lugar, próximamente será propuesta una relación de unidades litoestratigráficas formales (ARAMBURU, en prep.).

Desgraciadamente no he tenido hasta ahora la oportunidad de visitar el afloramiento de la escama de Rioseco objeto del trabajo de GUTIERREZ MARCO y RODRIGUEZ (1987). Sin embargo, 2 km al S., dentro de la misma escama de Rioseco, he podido levantar una columna estratigráfica («Serie de Tanes») del total de la Formación Barrios, a lo largo de la carretera C-635 de Oviedo al Puerto de Tarna (ARAMBURU, 1985). Unos 250 m al O. del Barranco de Anzo pueden observarse los tramos altos de la Formación Barrios y su contacto con la Formación Ermita del Devónico superior. La sucesión es la siguiente, de muro a techo:

— 48,7 m: cuarzoarenitas (cuarcitas) blancas de grano muy fino en capas de 20 cm a 20 m.

— 18,7 m: no visible.

— 12,8 m: cuarzoarenitas (cuarcitas) gris claro a muy claro, gris medio en la parte superior, de grano muy fino, en capas de 20 a 50 cm (techo de la formación Barrios).

— 0,65 m: ortoconglomerado silíceo con cantos de 1,7 cm de tamaño medio y 7 cm de diámetro máximo (base de la Formación Ermita).

— 2 m: cuarzoarenitas (cuarcitas) blancas a gris medio de grano medio y fino con abundante moteado limonítico.

Se ha comprobado por numerosos autores, y observaciones propias, que los sedimentos siliciclásticos de la Formación Ermita se disponen en toda la Región de Mantos (E. de Asturias) como una delgada lámina, prácticamente continua, que recubre discordantemente una penillanura modelada sobre materiales cambro-ordovícicos. Parece entonces lógico suponer que la sucesión ordovícica descrita por GUTIERREZ MARCO y RODRIGUEZ (1987) en «El Unquero» y la antes citada «Serie de Tanes» corresponden aproximadamente a un mismo nivel estratigráfico bajo el techo, erosivo, de la Formación Barrios en la escama de Rioseco. Los materiales ordovícicos del techo de la «Serie de Tanes» presentan características típicas de la parte superior de la Formación Barrios. Incluso en el caso de que el amplio tramo cubierto correspondiera en su totalidad a materiales lutíticos, deberían seguir incluyéndose en la Formación Barrios. La sucesión de «El Unquero» podría situarse en este tramo no visible de 18,7 m. Ha de considerarse que el techo de la sucesión de «El Unquero» no es visible, aunque se presume cercano a la base de la Formación Ermita. Un brusco cambio lateral de facies desde «El Unquero» a «Tanes» parece poco probable en estos niveles de la parte superior de la Formación Barrios, caracterizados por su gran continuidad lateral. Por otra parte, no son descartables complicaciones tectónicas menores en «El Unquero» que pudieran hacer desaparecer el techo de la serie ordovícica.

En conclusión, pienso que el yacimiento R-IV de «El Unquero» (Rioseco) se encuentra enclavado en una intercalación lutítica de la Formación Barrios, cerca de su techo. No se conoce su posición estratigráfica precisa respecto a la base de la Formación Sueve, por faltar una correlación estratigráfica exacta con la sucesión en la escama de Laviana. El contacto entre estas dos formaciones es neto, con una laguna estratigráfica, pro-

bablemente no muy amplia, en relación con un nivel ferruginoso oolítico. No existe hasta ahora ninguna razón para suponer que este hiato se pueda correlacionar con el techo de Barrios en «Tanes»-«El Unquero». Más probablemente, una rápida transgresión marina en la parte baja del Llanvirn daría lugar a una base de la Formación Sueve y techo de Barrios respectivamente sincrónicos, en la práctica.

Por último, aunque considero posible una «condensación» de la Formación Sueve para explicar la reducción de espesor en dirección sur, tal como sugieren GUTIERREZ MARCO Y RODRIGUEZ (1987), las relaciones estratigráficas entre el área del Monte Sueve (O. de Ribadesella) y Rioseco no permiten descartar el hecho de que la erosión post-ordovícica sea la causa fundamental de este adelgazamiento.

REFERENCIAS

- ARAMBURU, C. (1985). *Estratigrafía y sedimentología de las Formaciones Oville, Barrios y Sueve (Cambro-Ordovícico) en el área de la «Hoja de Rioseco» (E. de Asturias, NW. de España)*. I. G. M. E. Plan MAGNA, Informe Interno, 31 págs.
- BOSCH, W. J. VAN DEN (1969). Geology of the Luna-Sil region, Cantabrian Mountains (NW. Spain). *Leids Geol. Mededelingen*, 44, págs. 227-233.
- GUTIERREZ MARCO, J. C. (1986). *Graptolitos del Ordovícico español*. Tesis Doctoral. Univ. Complutense. 701 págs. Madrid. (ined.).
- GUTIERREZ MARCO, J. C. y RODRIGUEZ, L. (1987). Descubrimiento de graptolitos arenigienses en la escama de Rioseco (zona Cantábrica, N. de España). *Cuad. Lab. Xeol. Laxe* n.º 11 (in litt.).
- MONTESINOS, J. R. (1981a). El Ordovícico Medio en el Area de Cabo Peñas, Correlación con Cabo Vidrias (Asturias, N. de España). *Cuad. Lab. xeol. Laxe*, 2, págs. 175-185.
- MONTESINOS, J. R. (1981b). Las Pizarras de Luarca (Ordovícico Medio) en el Area de Cabo Vidrias (Asturias, N. de España). *Cuad. Lab. xeol. Laxe*, 2, págs. 187-193.