

**Elisa Villa (\*)**.—DATOS SOBRE EL CONTENIDO EN FUSULINIDOS DE LAS FORMACIONES ESCALADA Y FITO DE LA CUENCA DE BELEÑO (ASTURIAS, NW ESPAÑA)

Dentro del programa de investigación del Carbonífero de la Cordillera Cantábrica llevado a cabo por el Departamento de Paleontología de la Universidad de Oviedo, se está procediendo al estudio de material fósil recogido en la Región de Mantos. Aunque estas investigaciones están aún en curso, los primeros resultados obtenidos a partir del análisis de las faunas de fusulínidos muestran que la edad de ciertos tramos de la sucesión de Beleño es algo diferente de la que con anterioridad se había supuesto. El objeto de la presente nota es dar a conocer los resultados previos, que esperamos serán precisados en un futuro próximo mediante un estudio más detallado de las asociaciones de foraminíferos y el apoyo de la información que puedan proporcionar otros grupos fósiles como braquiópodos, conodontos y ostrácodos.

El Carbonífero de la Región de Mantos forma una sucesión de notable desarrollo en la que están representados la mayor parte del Carbonífero inferior y medio, existiendo además pequeños afloramientos de un Carbonífero superior discordante. La sección más representativa, especialmente para el Carbonífero medio, es la de San Juan de Beleño, descrita con cierto detalle en JULIVERT (1960). Este corte puede seguirse a lo largo de la carretera que remonta el valle del río Ponga desde el cruce hacia Taranes hasta el pueblo de Sobrefoz (Fig. 1), y en él aparecen representadas desde la Formación Genicera hasta la Formación Fito. En el presente trabajo nos ocuparemos únicamente de las dos formaciones que culminan la serie en este corte, a las que VAN GINKEL (1965) denominó formalmente Formación Escalada y Formación Fito. En la Fig. 2 se representa de modo esquemático la parte alta de la sucesión de Beleño y las faunas de fusulínidos halladas hasta ahora.

Los primeros datos que hacen referencia explícita a la edad de la Formación Escalada (aunque bajo la denominación de «parte alta del improductivo pizarroso») fueron dados a conocer por MARTÍNEZ ALVAREZ (1962) y obtenidos a partir de fusulínidos hallados en la Escama de Campo de Caso e identificados por VAN GINKEL, quien los consideró pertenecientes a la Zona de Fusulinella, Subzona A, que el mismo autor hace corresponder con el Kashiriense superior. El propio VAN GINKEL (1965) asignó a la Formación Escalada una edad Kashiriense superior-Podolskiense inferior, aunque debe hacerse notar que las muestras de edad más baja provenían de la zona de Campo de Caso mientras que las de edad podolskiense habían sido tomadas en la sección de Beleño.

Los demás datos que se han publicado sobre la edad de esta formación están en su mayor parte obtenidos en base al estudio de muestras puntuales, recogidas en localidades distintas y en escamas diferentes, y a partir de su síntesis se ha llegado a generalizar y a considerar una edad más o menos uniforme tanto para la Formación Escalada como para las calizas comparables a ella que

---

(\*) Departamento de Paleontología, Universidad de Oviedo.

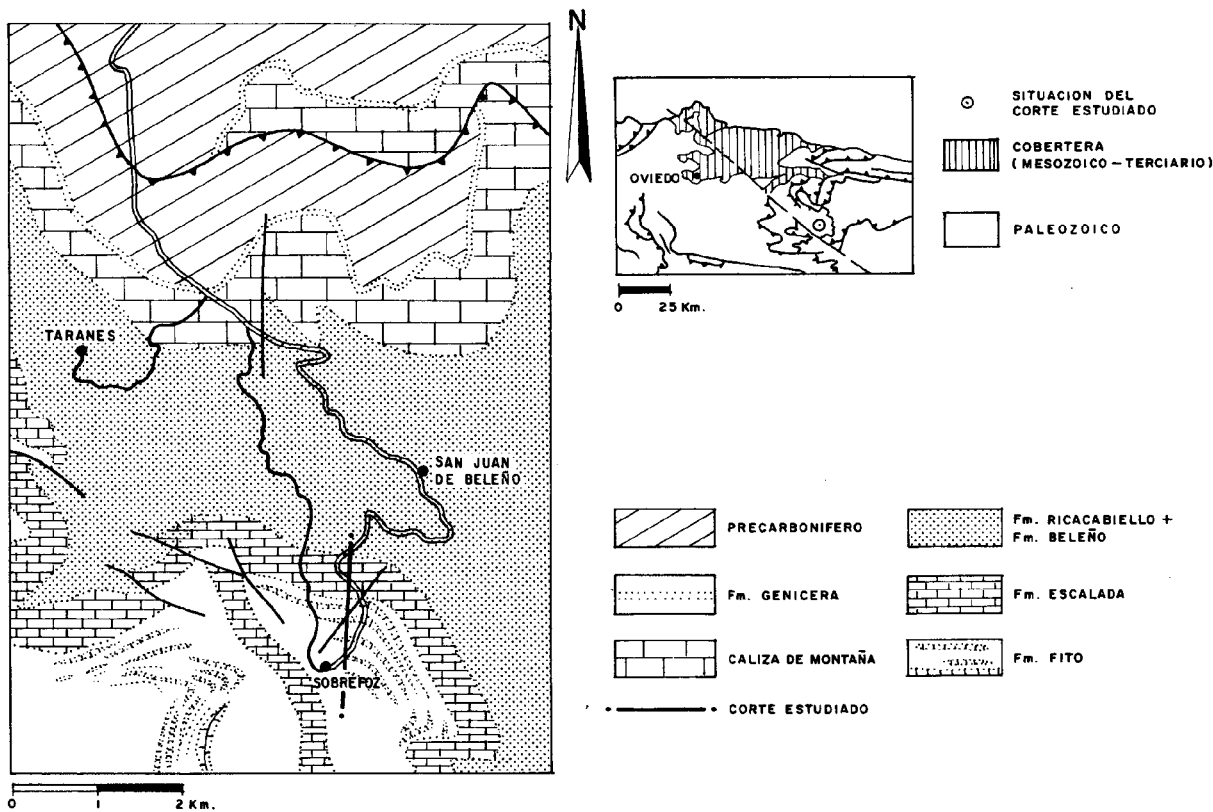


Fig. 1.—Esquema cartográfico del Carbonífero en el corte de San Juan de Beleño (según JULIVERT, 1967).

aparecen en las unidades estructurales situadas al este de la Cuenca Carbonífera Central.

En cuanto a la Formación Fito, la información que se posee acerca de su edad es aún más escasa y fragmentaria, debiéndose a VAN GINKEL (1965) la primera datación de estos materiales. Dicho autor estudió diversas asociaciones de fusulínidos recogidos en muestras situadas en el muro y en el techo de la formación, atribuyéndole a partir de estos datos una edad Podolskiense medio o superior (Zona de Fusulinella, Subzona B1) a la localidad más baja, y Moscoviense superior (Zona de Fusulinella, Subzona B2) para la parte más alta. Según las equivalencias propuestas por el mismo autor, la subzona B2 deberá corresponder al Podolskiense superior-Myachkoviense inferior.

El muestreo detallado que hemos realizado desde la base de la Formación Escalada hasta el techo de la Formación Fito, aporta sensibles precisiones en cuanto a la edad de ambas unidades litoestratigráficas. En lo que concierne a los fusulínidos se han encontrado varios niveles conteniendo faunas de este grupo, y así por ejemplo cerca de la base de la Formación Escalada, en la muestra S 310, aparecen *Pseudostaffella* ex. gr. *sphaeroidea* (EHRENBERG), *Ozawainella* ex. gr. *mosquensis* RAUSER y *Beedeina* sp. De esta asociación sólo puede afirmarse con seguridad que pertenece como mínimo al Kashiriense superior. Sin embargo el ejemplar de *Pseudostaffella* ex. gr. *sphaeroidea* presenta las características típicas de las especies del Moscoviense superior, por lo que estimamos muy probable que la base de la Formación Escalada, en esta sección, pertenezca ya al Podolskiense.

Esta impresión queda reforzada por los datos que ha proporcionado el estudio de la muestra D 200, situada aún en la mitad inferior de la formación, y en

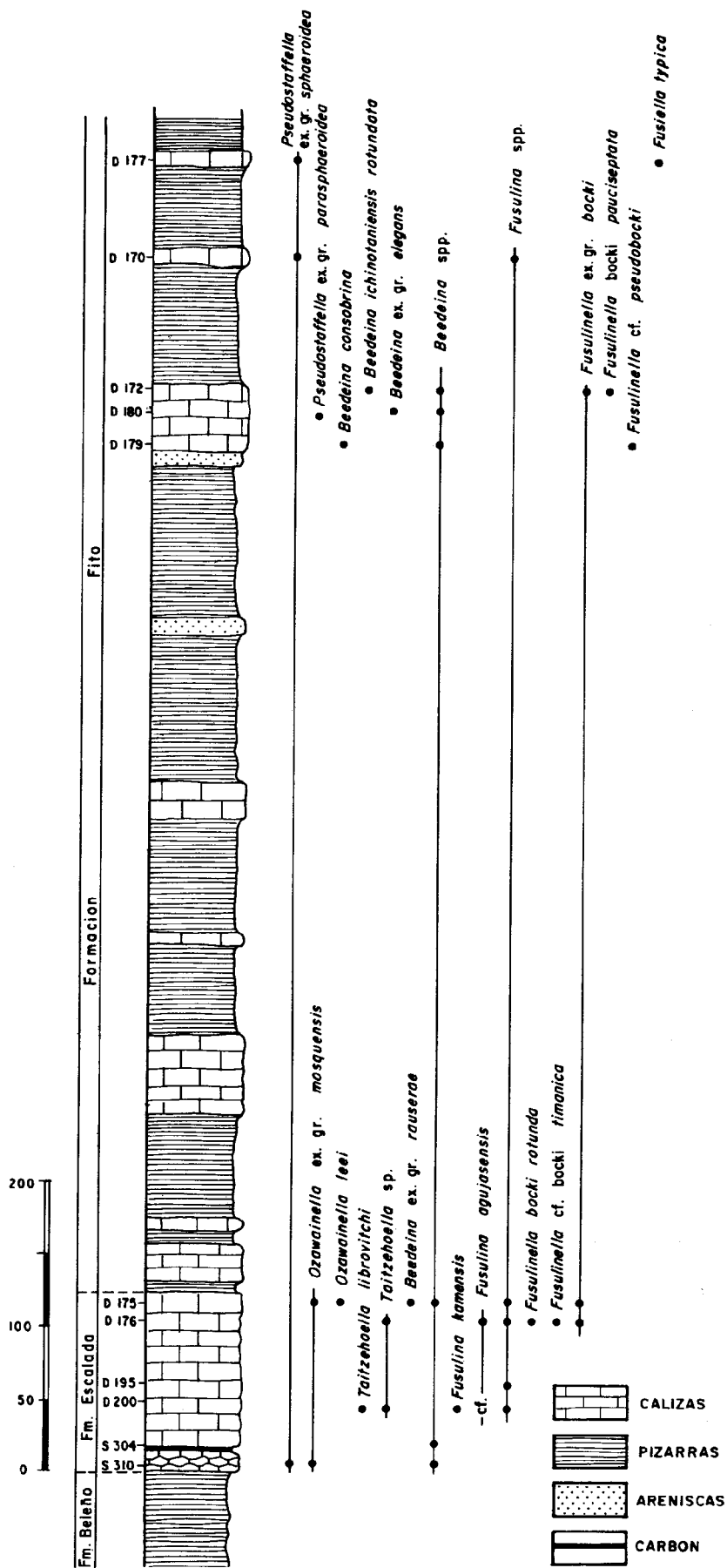


Fig. 2.—Distribución de los fusulínidos a lo largo de las formaciones Escalada y Fito en la cuenca de Beleno.

la que se ha identificado una asociación compuesta por *Fusulina kamensis* SAFONOVA, *Taitzeoella librovitchi* (DUTKEVICH), *Fusulina* cf. *agujasensis* VAN GINKEL y *Taitzeoella* sp. cuya edad probable es Podolskiense superior.

Cerca del techo de la formación otras dos muestras ponen de evidencia la pertenencia de estos materiales al Podolskiense superior. En D 176 se ha encontrado *Fusulinella bocki rotunda* ISHII, *Fusulinella* cf. *bocki timanica* RAUSER, *Fusulinella* ex. gr. *bocki* MOELLER, *Fusulina agujasensis* VAN GINKEL, *Fusulina* sp. y *Taitzeoella* sp. Por encima de la muestra anterior, en D 175, hemos identificado *Fusulinella* ex. gr., *bocki* MOELLER, *Beedeina* ex. gr. *rauserae* (CHERNOVA), *Beedeina* sp., *Fusulina* sp., *Ozawainella leei* (PUTRYA) y *Ozawainella* ex. gr. *mosquensis* RAUSER.

Lamentablemente en los primeros bancos calcáreos de la Formación Fito no se han obtenido hasta el momento secciones de foraminíferos adecuadas para proceder a su identificación. Por el contrario sí han resultado productivas las muestras tomadas en los tres últimos niveles de calizas de los ocho que se han localizado en el corte.

En la sexta banda calcárea se han estudiado las siguientes muestras: D 179 con *Beedeina consobrina* (SAFONOVA) y *Fusulinella* cf. *pseudobocki* LEE & CHEN; D 180 con *Beedeina* ex. gr. *elegans* (RAUSER & BELJAEV), *Fusulinella* sp. y *Pseudostaffella* ex. gr. *parasphaeroidea* (LEE & CHEN); D 172 conteniendo *Beedeina ichinotaniensis rotundata* (IGO) y *Fusulinella bocki pauciseptata* RAUSER & BELJAEV. Todas estas asociaciones pertenecen claramente al Myachkoviense, e incluso la más baja de estas muestras, en la que aparece *Beedeina consobrina*, podría llegar a indicar que en estos niveles se alcanza ya el Myachkoviense superior, puesto que la distribución de esta especie según RAUSER *et al.* (1951) corresponde a la mitad superior de dicho horizonte.

De los datos anteriores puede concluirse que en la serie de Beleño el límite Moscoviense inferior-Moscoviense superior pasa por debajo de la Formación Escalada, sin que pueda precisarse más ya que desgraciadamente los materiales pizarrosos de la Formación Beleño no han proporcionado fauna alguna de foraminíferos. La edad de toda la Formación Escalada es Podolskiense, llegando con seguridad al Podolskiense superior en los tramos finales o tal vez antes. Igualmente la Formación Fito resulta ser más joven de lo que anteriormente se había supuesto, ya que en sus últimos tramos alcanza el Myachkoviense, probablemente superior.

#### BIBLIOGRAFIA

- JULIVERT, M. (1960).—Estudio geológico de la cuenca de Beleño, valles altos del Sella, Ponga, Nalón y Esla, de la Cordillera Cantábrica. *Bol. Inst. Geol. Min. Esp.*, 71, pp. 1-346.
- (1967).—La ventana tectónica del río Color y la prolongación septentrional del manto del Ponga. *Trabajos de Geología, Univ. Oviedo*, 1, pp. 1-26.
- MARTÍNEZ ALVAREZ, J. A. (1965).—Rasgos geológicos de la zona oriental de Asturias. *Publ. Diputación Prov., Oviedo (IDEA)*, pp. 1-132.
- RAUSER-CHERNOUSSOVA, D. M. *et al.* (1951).—Middle Carboniferous fusulinids of the Russian Platform and adjacent regions. *Akad. Nauk SSSR, Inst. Geol. Nauk. Minist. Neftianoi Prom. SSSR*, pp. 1-339, 58 pls.
- VAN GINKEL, A. C. (1965).—Carboniferous fusulinids from the Cantabrian Mountains (Spain). *Leidse Geol. Meded.*, 34, pp. 1-225, 53 pls.