

B R E V I O R A

GEOLOGICA ASTURICA

AÑO XIV (1970)

O V I E D O

Núm. 2

INSTITUTO DE GEOLOGIA APLICADA DE LA FACULTAD DE CIENCIAS, UNIVERSIDAD.
CONSEJO SUPERIOR DE INVESTIGACIONES CIENTIFICAS

A. Marcos (*).—SOBRE LA PRESENCIA DE UN FLYSCH DEL ORDOVICICO SUPERIOR EN EL OCCIDENTE DE ASTURIAS (NW DE ESPAÑA).

El objeto de la presente nota es dar a conocer en el Occidente de Asturias la existencia de una secuencia flysch perteneciente al Ordovícico superior. Dentro de esta región, estos materiales se encuentran situados en la zona que se extiende desde el frente de cabalgamiento de la escama de Santa Eulalia de Oscos al W, hasta el amplio afloramiento que constituye la «Serie de los Cabos» al E (fig. 1) (ver también JULIVERT & MARCOS 1970, mapa). Desde el punto de vista geológico esta región se sitúa dentro de la denominada Zona Asturoccidental-leonesa de LOTZE (1945) o de la Zona Oestasturiana y leonesa de MATTE (1968) (fig. 2).

Hasta el presente, el conocimiento de la estratigrafía del Occidente de Asturias era muy limitado. En efecto, desde tiempos antiguos (SCHULZ 1858, BARROIS 1882) se viene admitiendo allí la existencia de sucesiones estratigráficas muy potentes y monótonas para el Paleozoico inferior (el único presente, exceptuando los materiales estefanienses) que se reflejan en los mapas geológicos ocupando zonas muy amplias; en esquema, se admitía la existencia de dos grandes conjuntos a partir del nivel carbonatado de la parte alta del Cámbrico inferior (Caliza de Vegadeo de BARROIS): un episodio detrítico de varios miles de metros de espesor (6.500 m según FÄRBER & JARITZ 1964; 10.000 m según MATTE 1968; 4.000-4.500 m según datos del autor referentes al Alto del Palo) y que comprendería desde el Cámbrico medio hasta el Skiddaw incluidos (Serie de los Cabos, LOTZE 1957) y una sucesión muy monótona, también de varios miles de metros, principalmente constituida por pizarras negras, que comportaría el resto del Ordovícico y parte del Silúrico (MATTE 1968).

(*) Dpto. de Geomorfología y Geotectónica. Universidad de Oviedo.

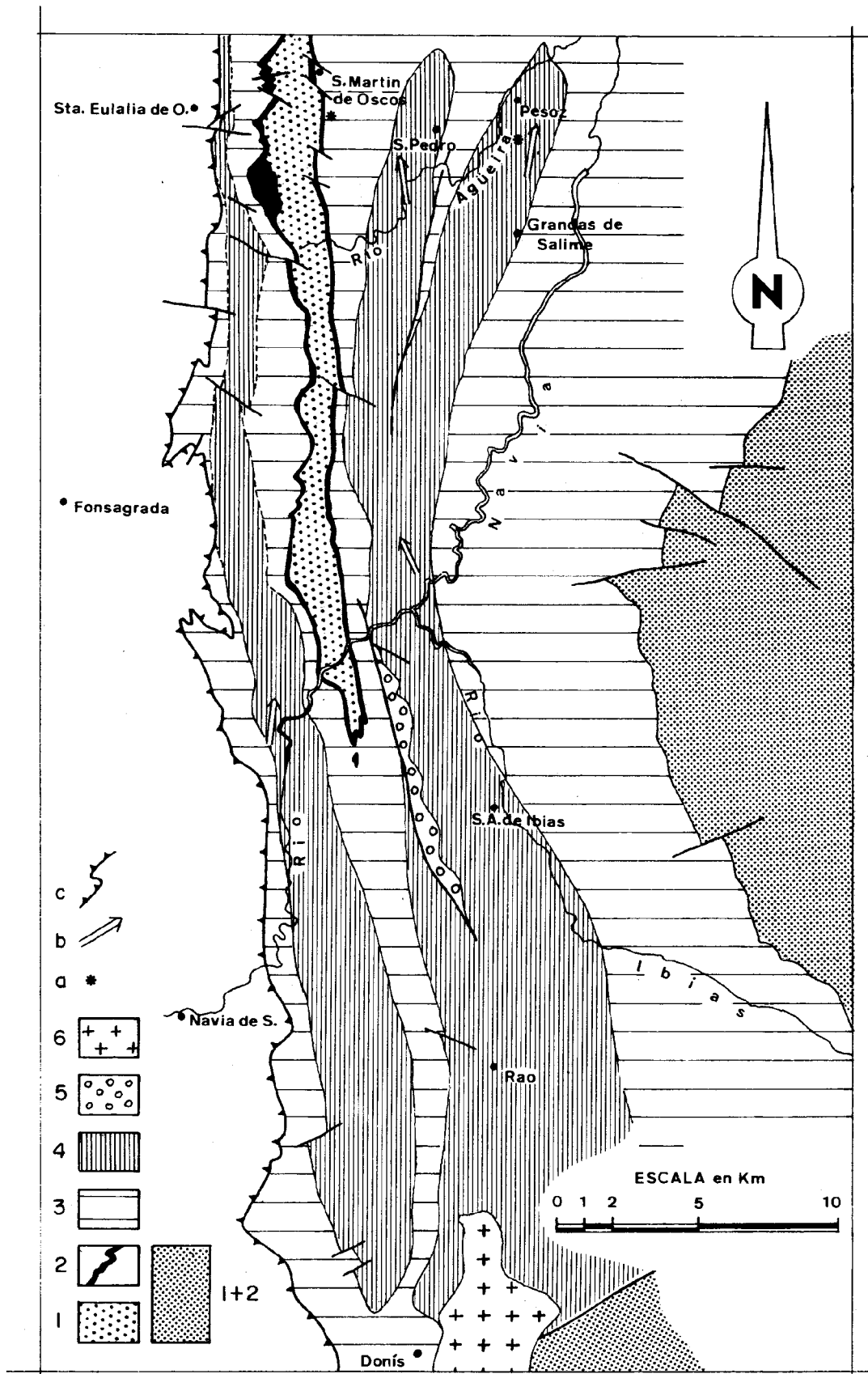


Fig. 1.—Esquema geológico de la región estudiada. 1) Cámbrico medio-superior - Ordovícico inferior; 2) Cuarcita superior del Skiddaw; 1 + 2) «Serie de los Cabos»; 3) Pizarras de Luarca; 4) Formación Agüeira; 5) Estefaniense; 6) Granito; a) Yacimientos fosilíferos citados en el texto; b) Dirección media de las paleocorrientes en la Formación Agüeira; c) Frente cartográfico de cabalgamiento de la escama de Sta. Eulalia de Ocos.

La existencia de niveles detríticos en la parte alta de esta última sucesión fue señalada ya por algunos autores, atribuyéndolos bien al Caradoc por comparación con otras regiones (Macizo Armórico, Cadenas Celtibéricas, Extremadura; LLOPIS 1961, 1964; FÄRBER & JARITZ 1964) o al Caradoc-Gotlandiense (VALDES LEAL 1965).

En este estudio no se va a hacer referencia más que a la estratigrafía del Ordovícico medio y superior, con el fin de precisar la posición de la serie flysch en la sucesión estratigráfica. El Silúrico no se encuentra representado en la región a la que directamente se va a hacer alusión (fig. 1 y 2); los yacimientos de *Monograptus* citados por HERNANDEZ SAMPELAYO (1916) en la región de Los Oscos se sitúan al W del frente cartográfico de cabalgamiento de la Unidad de Santa Eulalia de Oscos, representado en la fig. 1.

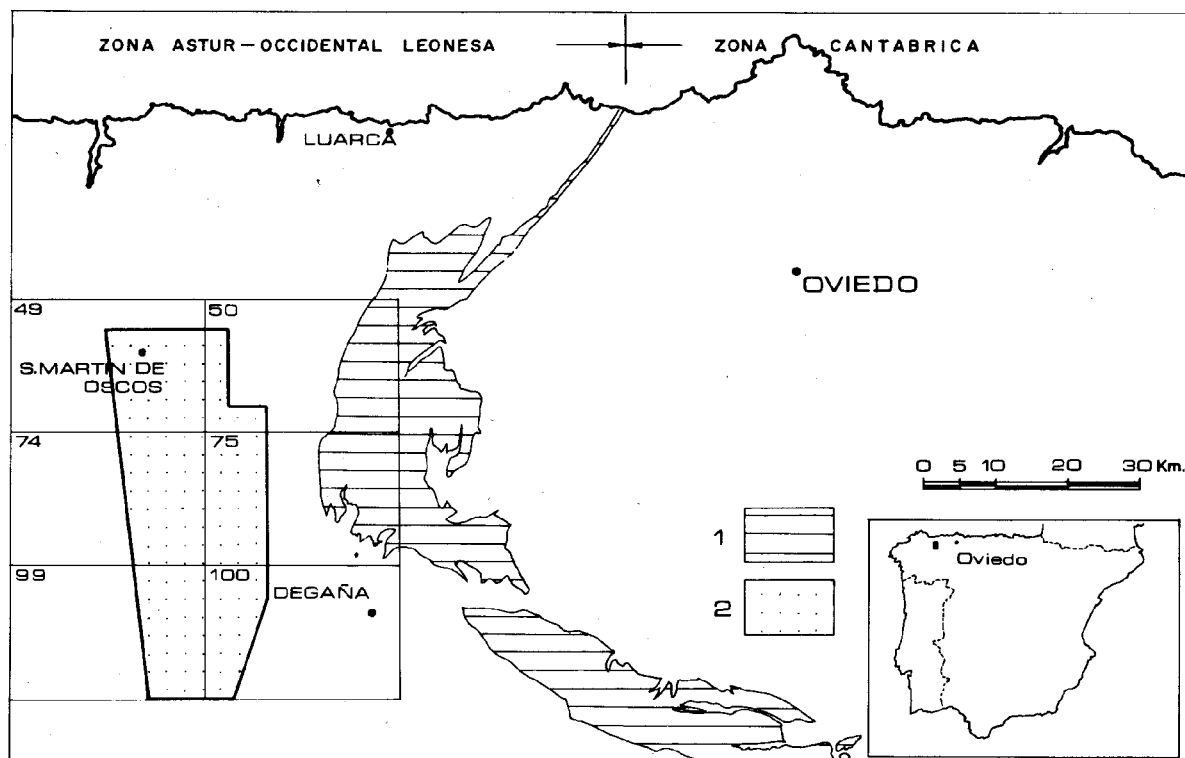


Fig. 2.—Esquema de situación. 1) Precámbrico del Narcea; 2) Región estudiada.

La sucesión estratigráfica para el Ordovícico medio y superior puede ser resumida del modo siguiente:

YACENTE: Cuarcitas superiores del Skiddawiense

1) Pizarras de Luarca (200-500): pizarras negras lustrosas con raras intercalaciones de arenisca (Llanvirn-Llandeilo?)

2) Formación Agüeira (más de 1500 m): grauwackas, pizarras negras y cuarcitas, constituyendo una serie rítmica con carácter de flysch (Llandeilo?-Caradoc).

Las Pizarras de Luarca.—Esta denominación fue dada por BARROIS (1882) para definir las pizarras negras del Occidente de Asturias que en Luarca encerraban la entonces denominada «fauna 2.^a» (el Ordovícico actual) citada por PRADO (1857) y fue profusamente utilizada para referirse a todas las pizarras de esta región situadas por encima de las cuarcitas del Skiddaw. Nosotros utilizaremos esta deno-

minación en un sentido más restringido, para referirnos a los materiales comprendidos entre las cuarcitas del Skiddaw y la Formación Agüeira.

Constituyen estas una sucesión muy monótona compuesta prácticamente sólo por pizarras negras lustrosas, que comportan algunos niveles de Fe oolítico; debido a que tanto el tránsito con los materiales que las limitan por encima y debajo suele ser gradual, pueden encontrarse tramos ligeramente arenosos en sus partes superior e inferior, pero sin llegar a desarrollarse capas notables de areniscas. Debido al intenso desarrollo de la esquistosidad en la región, la estratificación es difícilmente visible, siendo por tanto difícil precisar su espesor, que puede estimarse comprendido entre los 200 y 500 m.

Por lo que respecta a su edad, en Teijeira, unos 2 km al S de San Martín de Oscos, se ha podido localizar un yacimiento de graptolites en el que el Profesor A. PHILIPPOT, de la Universidad de Rennes, ha determinado la presencia de *Didymograptus murchisoni* (BECK) (Zona 7 de ELLES & WOOD), situado unos 20 m por encima de la cuarcita Skiddawiense. Este dato nos permite afirmar que el Llanvirn se encuentra representado en esta formación, siendo precisamente el piso con el que debuta; así mismo, presupone la edad Skiddawiense para la cuarcita sobre la que se apoya. El Llandeilo no ha podido ser caracterizado paleontológicamente por graptolites; no obstante el hecho de que no parezcan existir notables interrupciones en la sedimentación hace suponer que también deba estar representado. Además, en la Zona Cantábrica, una sucesión de pizarras con idéntica facies ha dado graptolites de edad Llanvirn en su parte baja y del Llandeilo en la alta (JULIVERT et al. 1968).

La Formación Agüeira.—Esta Formación aflora a ambos flancos del anticlinal de San Martín, cuya traza axial se dispone aproximadamente N-S desde San Martín de Oscos a Donís (fig. 1), conservada en los núcleos de dos amplios sinclinales; a la altura de Grandas de Salime, el sinclinal oriental se desdobra en dos (sinclinales de Pesoz y San Pedro de Agüeira) separados por un anticlinal en cuyo núcleo afloran las Pizarras de Luarca.

La Formación Agüeira está constituida esencialmente por una alternancia de areniscas amarillentas o verdosas y pelitas negras; localmente contiene también algún nivel de cuarcitas (*). El porcentaje de areniscas-pelitas varía mucho según las localidades; al W del anticlinal de San Martín el predominio corresponde a las pelitas, sobre todo por lo que respecta a la mitad norte de la zona. En el sinclinal situado al E, son sin embargo las areniscas las que predominan en su mitad norte. Las variaciones en la sedimentación son muy marcadas y se manifiestan tanto en sentido longitudinal y lateral como en vertical. Cuando el predominio de las pelitas sobre las areniscas es muy notable la diferenciación cartográfica de la formación puede llegar a ofrecer dificultades, siendo por tanto difícil establecer el límite preciso entre ella y las Pizarras de Luarca. Los lugares donde la precisión cartográfica es menor se han señalado en el mapa esquemático de la fig. 1 con una línea discontinua.

(*) Cerca de la base de la formación se sitúan en algunas localidades dos niveles de cuarcita que llegan a proseguirse durante decenas de km en algunos tramos; dada su posición, su edad queda comprendida entre el Llanvirn y el Caradoc paleontológicamente datados. Destacamos este hecho dado que dichos niveles han sido reiteradamente considerados por diversos autores como la cuarcita Skiddawiense o como las cuarcitas de base del Silúrico.

