

# Nota sobre formas cársticas en contactos dolomías-calizas. Zona de Santalla-Valle de Lózara (Samos-Lugo).

MONTESINOS LOPEZ, R. (\*)



La caliza de Vegadeo, BARROIS (1877-82), también denominada Caliza de Cuevas LOTZE (1961), forma una serie de afloramientos, en fajas estrechas, en el oriente de las provincias de Lugo y Orense. Su edad se establece como perteneciente al Cámbrico inferior SDZUY (1971). Petrológicamente está formada por calizas intensamente recristalizadas por la acción del metamorfismo regional, presentando una dolomitización más o menos desarrollada MARCOS (1973), ZAMARREÑO (1978).

El interés geomorfológico de la Caliza de Vegadeo en su susceptibilidad de carstificación. Normalmente en sus afloramientos es frecuente la presencia de formas típicas cársticas, (dolinas, cuevas, simas, etc.), algunas de ellas con gran desarrollo: Cova do Rei Cintolo (Mondoñedo), Corredor de Bermuñ (Incio), Sima de la Cruz (Becerreá), etc.

A lo largo del Valle de Lózara, zona de Santalla, (Samos-Lugo), esta Formación da lugar a un extenso afloramiento. En el transcurso de una campaña espeleológica, se realizaron observaciones geológicas a pequeña escala en los alrededores de la pequeña aldea de Santalla de Arriba, basándose fundamentalmente en la relación existente entre la carstificación y el contacto dolomías-calizas.

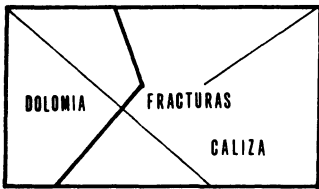
Al ser la dolomía una roca más resistente a los agentes meteorizantes, en su contacto con una caliza (Fig. 1), con el tiempo se formará un pequeño desnivel (Fig. 2). Este desnivel puede ser aprovechado por el agua como conducto superficial. Posteriormente, el agua, puede profundizar en el límite de ambos materiales, o bien, aprovechar fisuras existentes cerca del contacto, produciéndose una circulación infrasuperficial del agua (Figs. 3-4).

En las fotografías que acompañan la nota, se pueden ver dos estadios evolutivos de tal proceso. En la primera foto se observa un límite, no plano, entre la dolomía (parte superior) y la caliza (parte inferior). La dolomía no presenta estructuras típicamente cársticas, mientras que la caliza desarrolla un incipiente lapiaz. En la segunda foto, se puede ver el resultado final del proceso. El agua, después de circular en forma superficial, abandona la red aérea para pasar a una circulación por el interior de la roca, bien por simple disolución de la caliza en el contacto, o bien aprovechando cualquier tipo de discontinuidad en la roca caliza.

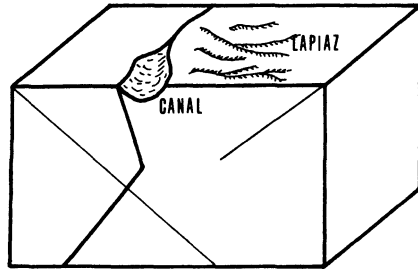
(\*) G. E. S. ARTABROS - La Coruña.

## BIBLIOGRAFIA

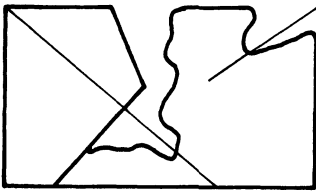
- BARROIS, Ch.** (1877). Relación de un viaje geológico por España, leída en la Sociead Geológica del Norte. Bol. Com. Map. Geol. España, t. IV, pp. 373-382, Madrid.
- BARROIS, Ch.** (1882). Recherches sur les terrains anciens des Asturies et de la Galice. Mem. Soc. Géol. Nord, t. 2, n° 1, 630 pp., 20 láms., Lille.
- LOTZE, F.** (1961). Das Kambrium Spaniens. Teil I: Stratigraphie. Akad. Wiss. Lit. Mainz, Abh. math. - naturw. Klase, 6: 1-112.
- MARCOS, A.** (1973). Las series del Paleozoico inferior y la estructura hercíniana del occidente de Asturias (NW de España). Trabajos de Geología, n° 6, Fac. de Ciencias, Universidad de Oviedo. Oviedo 1973. pp. 1-113. Láms. I-LXVIII.
- G. E. S. ARTABROS** (1978). Memoria. Soc. Mont. ARTABROS. La Coruña.
- SDZUY, K.** (1971). Acerca de la correlación del Cámbrico inferior de la Península Ibérica. I. Congr. Hispano-Luso-Americano de Geol. Econ., Sección I Geol., 2: 769-782.
- ZAMARREÑO, I.** (1978). Geología de la parte norte del Macizo Ibérico. Cuaderno del Seminario de estudios cerámicos de Sargadelos. Vol. 27. pp. 289-311, láms. I-VII. Ediciones del Castro. Sada. La Coruña.



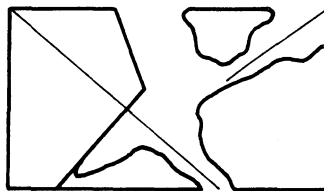
FIGS. 1



2



3



4



FOTO 1

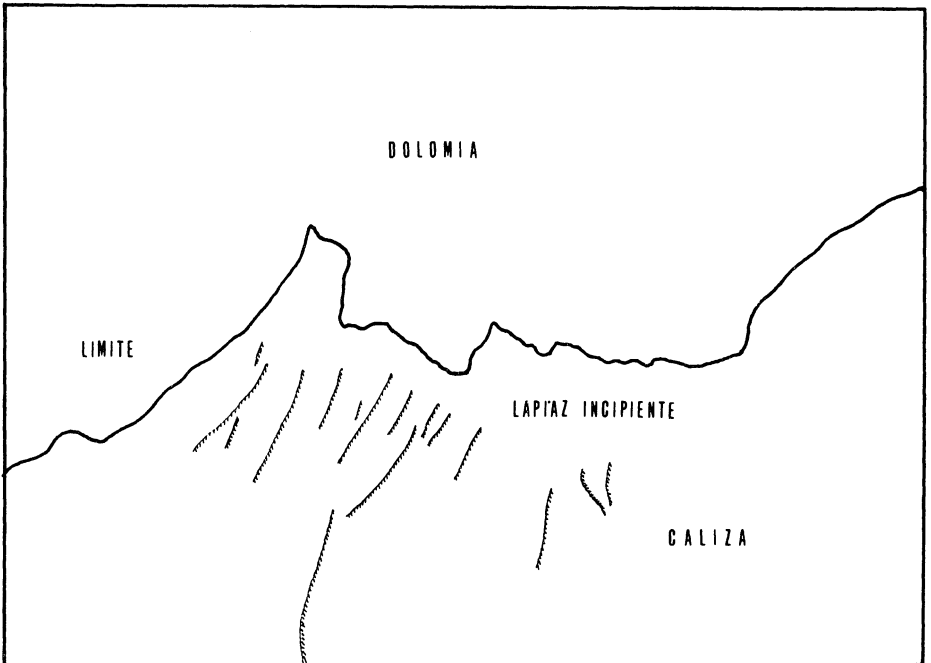


FOTO 2

