

El límite meridional de la transgresión cenomaniense superior en la Cordillera Ibérica (Murcia, Albacete y Valencia)

R. Giménez. Departamento Estratigrafía. IGE. Facultad Ciencias Geológicas. 28040 Madrid.

C. Arias. Instituto de Geología Económica. CSIC. 28040 Madrid.

L. Vilas. Departamento Estratigrafía. IGE. Facultad Ciencias Geológicas. 28040 Madrid.

ABSTRACT

During Late Cenomanian, an Atlantic transgression occurs as a result of the Iberian Plate tilting. Its southern limit is recognized in the Murcia-Albacete-Valencia area, with continental sediments, which are dividing the Iberian and Betic basins during that age.

Giménez, R.; Arias, C., y Vilas, L. (1988): El límite meridional de la transgresión cenomaniense superior en la Cordillera Ibérica (Murcia, Albacete y Valencia). *Geogaceta*, 4, 23-24.

Key words: *Transgression boundary, Late Cenomanian, Iberian and Betic Ranges.*

Introducción

En el Cenomaniense superior, se produce una rápida transgresión en la Placa Ibérica, que penetra desde el dominio atlántico por el margen cantábrico, extendiéndose por el Surco Ibérico hasta el Levante (Vilas et al. 1982). (fig. 1a).

La edad de esta transgresión se considera Turoniense inferior en la bibliografía existente, pero recientemente (García *et al.*, 1985 y Giménez, 1987) han demostrado su edad Cenomaniense Superior para la Ibérica meridional).

En la zona de Albacete-Murcia-Valencia, se reconoce una franja de dirección aproximada SW-NE, desde el sur de Hellín hasta Almansa, en la que el período que abarca esta transgresión, está representado por materiales continentales, marcando el límite meridional de la invasión marina.

Descripción de las unidades

Sobre las dolomías tableadas de Villa de Vés, de edad Cenomaniense medio-superior, que están presentes en toda la región, y que indican en general un período de estabilidad tectónica, se reconoce una interrupción sedimentaria que marca el inicio del ciclo que nos ocupa.

Este ciclo se termina en el Coniaciense medio-superior, con la existencia generalizada de las Calizas y Brechas calcáreas de la Sierra de Utiel.

Entre estas dos formaciones y con una distribución distinta, se reconocen

las tres unidades que representan los sucesos ocurridos durante la transgresión atlántica y su posterior estabilización y colmatación. Estas formaciones son: Calizas y Margas de Casa Medina, Dolomías de la Ciudad Encantada y Margas de Alarcón.

— Las Calizas y Margas de Casa Medina existen únicamente en la zona septentrional, al norte del Caroch. Están formadas por una o dos secuencias, según la zona (Gimenez, 1987) de calizas nodulosas y margas conteniendo foraminíferos bentónicos y plantónicos, e incluso ammonites. Su edad es Cenomaniense superior.

— Las Dolomías de la Ciudad Encantada destacan siempre en el relieve y están formadas por barras calcareníticas recristalizadas con estratificación cruzada y niveles de rudistas, que en ocasiones forman «mounds». Esta unidad ocupa una extensión mayor que la anterior, no apareciendo en la zona más meridional. Su edad es Cenomaniense superior (Gimenez, 1987).

— Las Margas de Alarcón están constituidas por margas y arcillas abigarradas con algunas intercalaciones calcáreas. Son característicos los paleosuelos y niveles de alteración con *Microcodium*. Su edad es Cenomaniense superior en la base y muy probablemente Coniaciense en el techo (Gimenez, 1987). La mayor parte del tiempo abarcado no está representado debido a las interrupciones que contiene esdta formación. Ocupa toda la zona objeto de este trabajo siendo la

única representación de este episodio en la zona meridional.

Correlación de las unidades

La distribución geográfica de las tres formaciones, permite establecer tres zonas paleogeográficas (fig. 1a).

La zona septentrional, caracterizada por la presencia de las tres formaciones, presenta unas características propiamente ibéricas, con una invasión marina rápida (Calizas y Margas de Casa Medina) con sedimentación abierta y por debajo del nivel de base del oleaje, seguida de un período de colmatación, con aguas agitadas (Dolomías de la Ciudad Encantada) y que evoluciona a condiciones continentales con esporádicas intercalaciones marinas (Margas de Alarcón) (fig. 1BI).

La zona central, caracterizada por la ausencia de las Calizas y Margas de Casa Medina, ocupa el denominado Golfo de Albacete (Vilas et al. 1982); representa el ciclo en una posición más próxima al continente, donde los efectos de la transgresión son más atenuados (fig 1BII).

La zona meridional, donde el ciclo está representado exclusivamente por las Margas de Alarcón en facies totalmente continentales de arcillas rojas y por consiguiente no se acusan los efectos de la transgresión (fig. 1BIII).

Al sur de esta zona, vuelve a aparecer una formación con características similares a las Dolomías de la

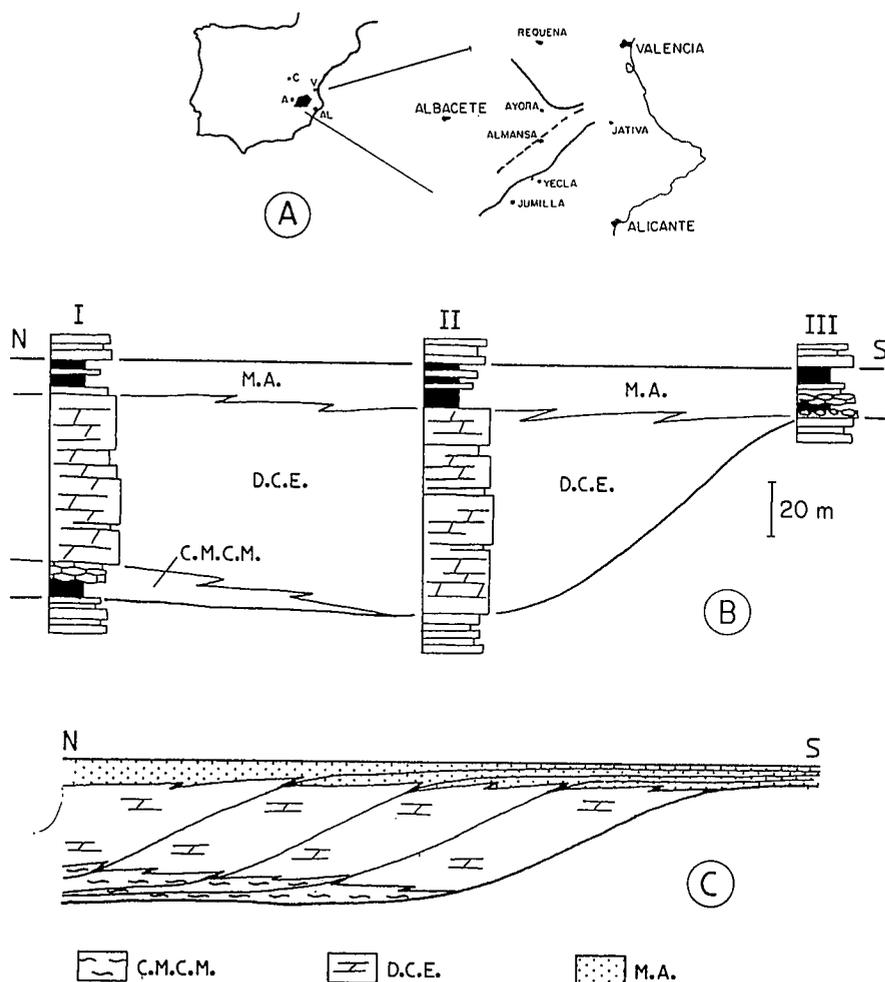


Fig. 1.—A) Situación geográfica y zonas paleogeográficas. B) Correlación de las unidades. C) Modelo de sedimentación para el ciclo Cenomaniense terminal Turoniense (C.M.C.M.) Calizas y margas de Casa Medina. D.C.E.) Dolomías de la Ciudad Encantada. M.A.) Margas de Alarcón.

Ciudad Encantada en posición estratigráfica análoga, aunque no se conoce su edad al no existir ninguna cita de hallazgo paleontológico.

Conclusiones al modelo

Después de un período con cierta estabilidad tectónica, que abarca el

Cenomaniense medio y parte del superior, la Placa Ibérica sufre un basculamiento hacia el noroeste (Vilas et al. 1982 y Alonso et al. 1987) produciéndose una rápida transgresión que penetra desde el dominio atlántico a través del Surco Ibérico.

Una vez instalada la plataforma carbonatada de tipo rampa, se produce su relleno hasta la colmatación, representando las Margas y Calizas de Casa Medina las facies más profundas y distales, las Dolomías de la Ciudad Encantada la progradación de la rampa y las Margas de Alarcón el estadio final de la colmatación, llegando incluso a la emersión (fig. 1C).

En su zona más meridional, todo este ciclo está representado exclusivamente por sedimentos continentales, indicando claramente que para este tiempo no existió conexión entre el Surco Ibérico y la Cuenca Bética a través de esta región, quedando pues claramente diferenciadas ambas cuencas de sedimentación.

El trabajo se ha realizado dentro del Proyecto núm. 442 del C.S.I.C.-CAYCIT.

Referencias

Alonso, A.; Floquet, M.; Más, R. y Meléndez, A. (1987): *Mem. Geol. Univ. Dijon*, 11: 79-80.
 García, A.; Gimenez, R. y Segura, M. (1985): *Estudios Geol.*, 41: 201-206.
 Giménez, R. (1987): Tesis Doctoral. Univ. Compl. Madrid, 224 p.
 Vilas, L.; Más, R.; García, A.; Arias, C.; Alonso, A.; Meléndez, N. y Rincón, R. (1982): In: *El Cretácico de España*. Univ. Compl. Madrid, 457-508.

Recibido el 8 de enero de 1988
 Aceptado el 21 de enero de 1988

La asociación magmática del Batolito de los Pedroches en la Zona de Pozoblanco (Córdoba-España)

J. M. Sánchez-Pérez. Universidad del País Vasco. Departamento de Mineralogía y Petrología. Apartado 644. 48080 Bilbao.
 M. Carracedo. Universidad del País Vasco. Departamento de Mineralogía y Petrología. Apartado 644. 48080 Bilbao.
 F. J. Larrea. Universidad del País Vasco. Departamento de Mineralogía y Petrología. Apartado 644. 48080 Bilbao.

ABSTRACT

Two major intrusion events have been recognized in the area studied. The first one is represented by the granodioritic rocks of Los Pedroches Batholith while the second one corresponds to the intrusion of the granites of El Guijo Pluton. The two magmatic cycles