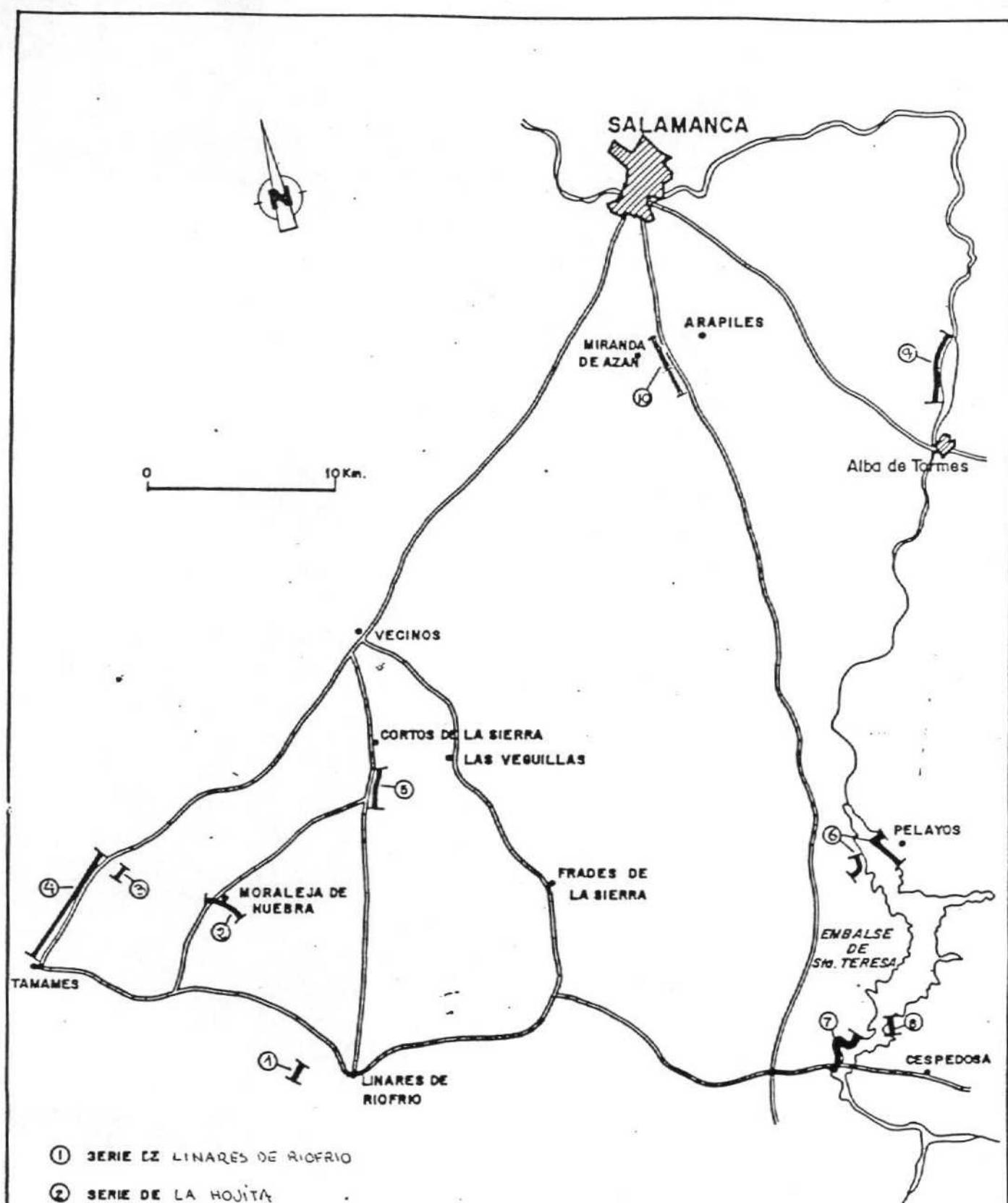




HOJA DE GUIJUELO (528)

**INFORME SEDIMENTOLÓGICO (CON DESCRIPCION DE LAS SERIES)
DE LAS FMS. MONTERUBIO Y ALDEATEJADA
EN EL AREA SUR DE SALAMANCA**

**INFORME SEDIMENTOLÓGICO SOBRE EL CAMBRICO INFERIOR
CARBONATADO DE LA HOJA DE GUIJUELO**



- ① SERIE EN LINARES DE RIOFRIO
- ② SERIE DE LA HOJITA
- ③ SERIE DE AVILICLA DE LA SIERRA
- ④ SERIE DE TAMAMES
- ⑤ SERIE DE CORTOS DE LA SIERRA
- ⑥ SERIE DEL EMBALSE DE STA. TERESA
- ⑦ SERIE CESPEDOSA I
- ⑧ SERIE CESPEDOSA II
- ⑨ SERIE DE ALBA DE TORMES-AZUL
- ⑩ SERIE DE MOZARBEZ - FUENTE DE LA PORRA

Situación de los cortes realizados al Sur de Salamanca



DESCRIPCION DE LA SERIE DEL EMBALSE DE SANTA TERESA

Los primeros 530 se han medido por el margen E del embalse en las inmediaciones de Pelayos, correspondiendo a la subunidad 3 y parte baja de la 4. El resto de serie se ha levantado por la orilla W en una zona cercana a Montejo correspondiendo a la parte media y alta de la subunidad 4 y gran parte de la 5. Este cambio de orilla coincide con el límite entre las subunidades litoestratigráficas definidas como Fm. Monterrubio y Fm. Aldeatejada.

Subunidad 3. 230 m. de potencia. De muro a techo se distinguen las siguientes facies:

- Facies de plataforma. 100 m. de limolitas grises con intercalaciones arenosas en las que se incluye un potente tramo arenoso-cuarcítico asimilado a una barra de plataforma.
- Facies euxínicas. 55 m. de limolitas con un bandeados de frecuencia centimétrica.
- Facies de plataforma. 75 m. compuestos principalmente por limolitas grises con intercalaciones arenosas. Incluye algún acúmulo cuarcítico y un tramo poco importante de limolitas bandeadas.

Subunidad 4. 775 m. de potencia. Se diferencian de muro a techo los siguientes intervalos :

- Facies canalizadas, 300m. de potencia representados por niveles conglomerático-arenosos encajados en limolitas grises. Los niveles conglomerático-arenosos se organizan en ciclos granodecrecientes que en conjunto configuran secuencias positivas, presentan Hummocky cross

stratification y laminación ripple en los términos arenosos

- Facies euxínicas. 2120 m. de pelitas bandeadas alternando con limolitas grises.

Subunidad 5. Se han medido 550 m. De muro a techo se disponen:

- Facies canalizadas, 10 m. de conglomerados y areniscas.

- Facies de plataforma, 490 m. de alternancia entre limolitas grises y capas de tormenta.

DESCRIPCION DE LA SERIE DE CESPEDOSA I.

Se ha levantado en las inmediaciones del puente de Cespedosa, por el margen E del embalse de Santa Teresa.

Los materiales reconocidos poseen una situación estratigráfica más baja que los descritos como subunidad 1, no se conocen sin embargo, su posición estratigráfica precisa. Se distinguen de muro a techo los siguientes tramos.

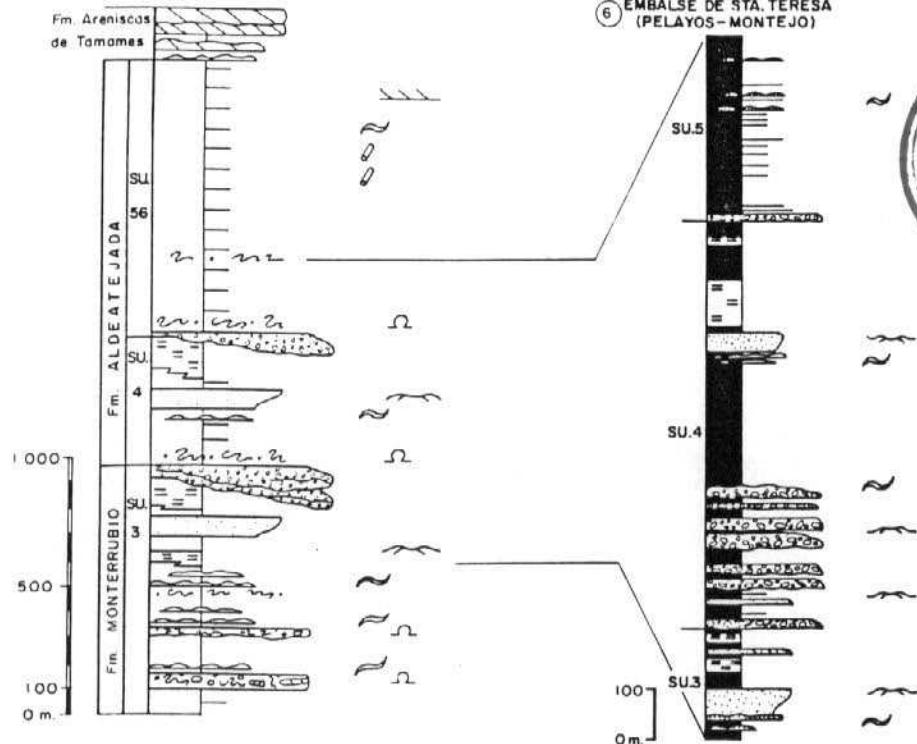
- 95 m. de limolitas grises con capas arenosas de tormenta.

- 15 m. de depósitos desorganizados tipo mud flow.

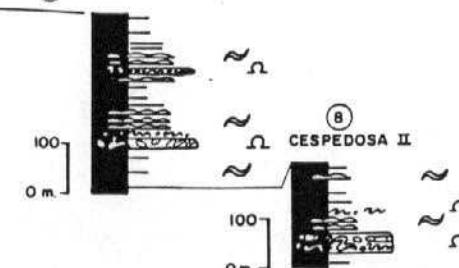
- 135 m. de limolitas con intercalaciones arenosas menos frecuentes hacia la parte alta del tramo.

- 5 m. de depósitos desorganizados.

- 110 m. de limolitas grises con capas arenosa intercaladas.



7 CESPEDOSA I



LEYENDA

~~	Ripples de oleaje
~~\~~	Ripples de corriente
	Estratificación cruzada
~~	Hummocyx cross-stratification
Ω	Depósitos desorganizados
○	Biaturbación
■	Lutitas negras
■■■	Facies bandeadas
■■■■	Pelitas carbonatadas
■■■■■	Calizas
■■■■■■	Areniscas y cuarcitas
■■■■■■■	Conglomerados cuarcíticos
■■■■■■■■	Brechos calcáreos
■■■■■■■■■	Pelitas y limolitas grises

SITUACIÓN ESTRATIGRAFICA
DE LAS SERIES

DESCRIPCION DE LA SERIE DE CESPEDOSA II

Muy próxima a la serie de Cespedosa I., se ha levantado en la orilla opuesta del embalse. Los materiales reconocidos ocupan una posición estratigráfica inmediatamente más baja que los de la serie de Cespedosa I.

De muro a techo se observan los siguientes tramos :

- 30 m. de limolitas grises con esporádicas capas arenosas de tormenta intercaladas.
- 40 m. de depósitos desorganizados con cantos calcáreos de grandes dimensiones.
- 150 m. de limolitas grises alternando con capas de tormenta arenosas que se hacen menos frecuentes hacia la parte alta del tramo.

DESCRIPCION DE LA SERIE DEL ARROYO DE LA HOJITA

Se ha levantado en un arroyo situado a un kilómetro escaso al sur de Moraleja de Huebra.

Se ha reconocido la parte alta de la subunidad 2 y casi la totalidad de la subunidad 3.

Subunidad 2 ; Se ha medido un total de 160 m. repartidos de muro a techo en los siguientes intervalos :

- Facies de plataforma, 85 m. de potencia representados por pelitas grises con intercalaciones arenosas asimiladas a capas de tormenta. En la parte alta de este intervalo se encuentra un nivel cuarcítico organizado en un ciclo negativo que se interpreta como una barra de plataforma.

- Facies euxínicas, 75 m. de potencia, compuestas esencialmente por lutitas microbandeadas.

Subunidad 3 ; con una potencia total medida de 675 m., presenta de muro a techo las siguientes intervalos :

- Facies canalizadas, 40 m. de potencia representados por conglomerados cuarcíticos organizados en secuencias positivas.

- Facies de plataforma , 270 m. de potencia compuestos principalmente por limolitas grises. Las intercalaciones arenosas se concentran predominantemente en la parte baja siendo esporádicas en el resto del intervalo.

- Facies euxínicas, están presentes en los últimos 265 m. de esta subunidad. Alternan con limolitas grises masivas y están representadas por lutitas microbandeadas en las que se desarrollan esporádicamente modulaciones y fosfatizaciones.

DESCRIPCION DE LA SERIE DE AVILILLA DE LA SIERRA

Se ha realizado en el arroyo situado al E de Avililla de la Sierra.

Se ha reconocido los últimos metros de la Subunidad 2 y la parte baja y media de la Subunidad 3 .

Subunidad 2 ; 20 m. de pelitas grises masivas.

Subunidad 3 ; con un total 430 m. medidos, presenta de muro a techo los siguientes intervalos :

- Facies canalizadas, 95 m. de potencia compuestos por conglomerados, microconglomerados y areniscas organizándose en ciclos granodecrecientes amalgamados que configuran en conjunto dos secuencias positivas.



- Facies de plataforma, 65 m. de potencia representados por una alternancia entre limolitas grises y capas de tormenta arenosa. El contenido en arena disminuye hacia la parte alta del tramo.
- Facies euxínicas, 270 m. de lutitas microbandeadas y lutitas negras masivas.

DESCRIPCION DE LA SERIE DE TAMAMES

La serie se ha iniciado al Sur de Torre de Velayos y se ha finalizado en Tamames siguiendo la carretera que va de Vecinos a Tamames.

Se ha reconocido una serie continua desde la base de la subunidad 4 hasta la Formación arenisca de Tamames. El límite entre las subunidades 5 y 6 detectada en las series de Mozárbez y Alba de Tormes no es evidente en esta zona, siendo por tanto descritas ambas conjuntamente.

Subunidad 4. 595 m. de potencia en los que se han reconocido de muro a techo los siguientes tramos de facies:

- Facies canalizadas, 40 m. de conglomerados y areniscas con cicatrices erosivas.
- Facies de plataforma, 555 m. de potencia. Están compuestas esencialmente por una alternancia entre limolitas grises y capas arenosas de tormenta. En la parte media baja se intercala un acúmulo arenoso interpretado como un complejo de barras de plataforma. Esporádicamente se encuentran algunos niveles desorganizados.

Subunidades 5 y 6 , 990 m. de potencia.

- Facies canalizadas. 50 m. de niveles desorganizados de tipo debris flow y mud flow en los que se distinguen numerosas cicatrices.
- Facies de plataforma 940 m. de pelitas limolitas grises con intercalaciones de capas arenosas.
- Formación arenisca de Tamames. 40 m. de areniscas y cuartitas.

DESCRIPCION DE LA SERIE DE CORTOS DE LA SIERRA

La serie se ha levantado al sur de Cortos de la Sierra por la carretera que conduce a Linares de Riofrio.

Se ha reconocido los 50 m. superiores de la subunidad 1 se ha medido la subunidad 2 que está muy recubierta, la subunidad 3 y la parte basal de la subunidad 4.

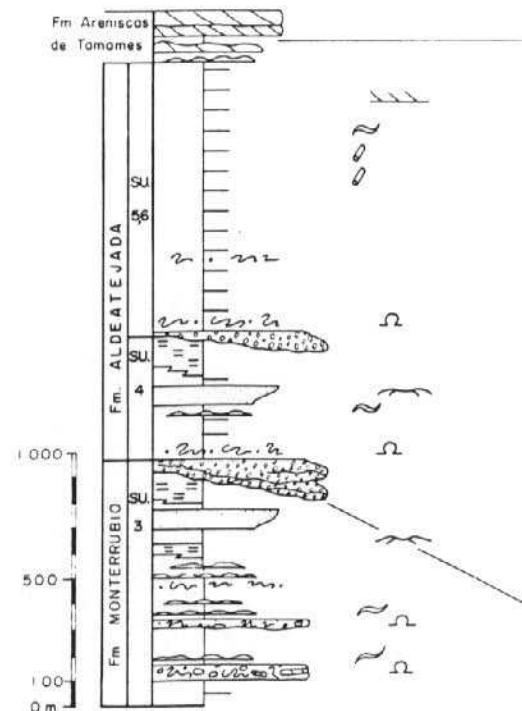
Subunidad 1; 50 m. de limolitas grises masivas.

Subunidad 2; 370 m. de potencia distribuidos de muro a techo en los siguientes intervalos :

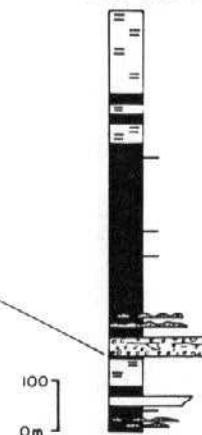
- Facies canalizadas, 35 m. de conglomerados y areniscas dispuestos en ciclos granodecrescentes. En conjunto se organizan en una secuencia positiva con base erosiva.
- Facies euxínicas, 165 m. de potencia compuestos por limolitas microbandeadas, y grises masivas.
- 170 m. de cubierto.

Subunidad 3, de 720 m. de potencia repartidos de muro a techo en los siguientes intervalos :

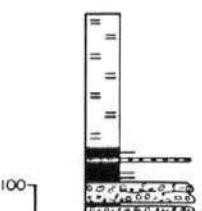
- Facies canalizadas, 60 m. de potencia. Están representadas por dos niveles de conglomerados y



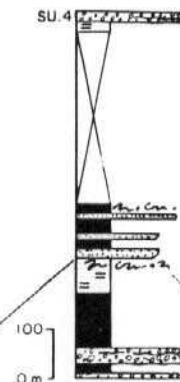
② ARROYO DE LA HOJITA



③ AVILILLA DE LA SIERRA



⑤ CORTOS DE LA SIERRA



④ TAMAMES

Fm. Ar. de Tamames



LEYENDA

~~~~~	Ripples de oleaje
~~~~~	Ripples de corriente
	Estratificación cruzada
~~~~~	Hummocky cross stratification
○○○	Depósitos desorganizados
○	Bioturbación
—	Lutitas negras
—	Facies bandeadas
—	Pelitas carbonatadas
—	Calizas
—	Areniscas y cuarcitas
—	Conglomerados cuarcíticos
—	Brechas calcáreas



areniscas organizados en ciclos granodecrescentes amalgamados y separados por una intercalación limolítica de 20 m. de potencia.

- Facies de plataforma, 65 m. de limolitas grises masivas.

- Facies euxínicas, 65 m. de pelitas microbandeadas. En la parte alta de este tramo se intercalan algunos niveles desorganizados.

- Facies de plataforma, 100 m. de potencia. Tramo en el que predominan limolitas grises con intercalaciones arenosas asimiladas a capas de tormenta. Incluye algunas barras de plataforma con estratificación cruzada, intercalaciones microconglomeráticas e intervalos esporádicos de facies bandeadas.

- 405 m. de cubierto.

- Facies euxinicas, 5m. de lutitas microbandeadas.

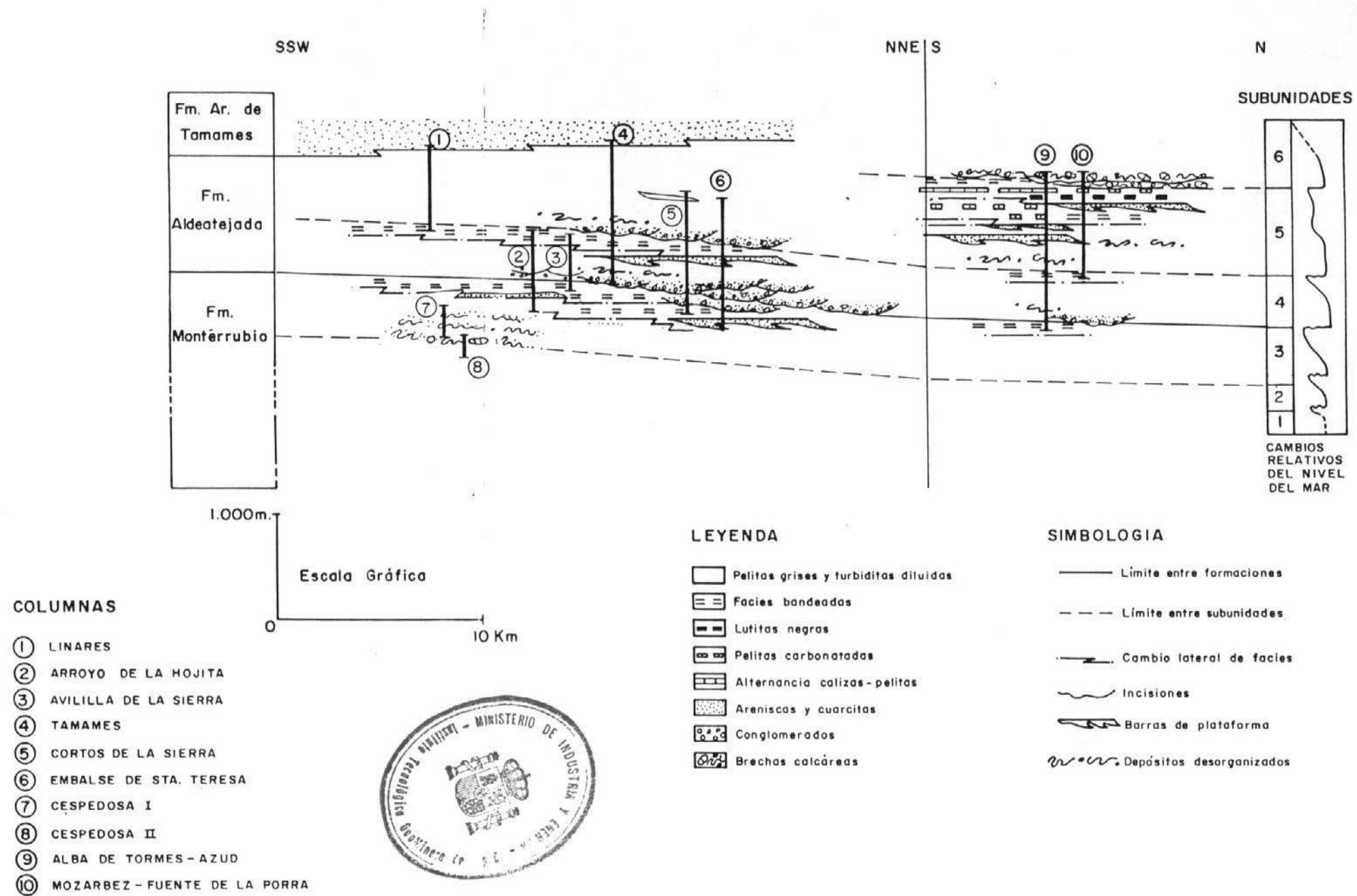
Subunidad 4, 20 m. de conglomerados cuarcíticos con numerosas cicatrices erosivas.

#### DESCRIPCION DEL ESQUEMA INTERPRETATIVO

El esquema muestra un corte SW-NE de la Fm. limolitas del Pusa en la Zona Sur de Salamanca ( Formaciones Aldeatejada y Monterrubia ).

Figura una sección parcial de la cuenca debido a que el registro estratigráfico está incompleto. No se observa en ninguna serie la base de la Fm. limolitas del Pusa. Esta circunstancia impide tener una referencia basal y por tanto se carece de un valiosísimo dato para conocer la geometría de la cuenca. Por otra parte solo en dos localidades se ha llegado hasta la Fm. Arenisca de Tamames, cuya base, si bien no constituye un nivel guía isóctono y horizontal,

## ESQUEMA DE CORRELACION DE COLUMNAS EN EL AREA SUR DE SALAMANCA



supone la única referencia superior posible. Por tanto el esquema interpretativo se ha realizado en base a columnas parciales, y la geometría de los depósitos ha sido deducida exclusivamente a partir del análisis de facies sedimentarias.

El esquema pone en evidencia una apertura y profundización de la cuenca hacia el NNE, donde las series se hacen más potentes y distales. Asimismo se aprecia una clara tendencia progradante de la plataforma y el talud hacia el NNE.

Se han individualizado seis subunidades separadas por rupturas en la plataforma que se evidencia a lo largo de toda la cuenca. Estas subunidades se han correlacionado con las diferenciadas para esta formación en el anticlinal de Valdelacasa.

Cada subunidad corresponde a un ciclo sedimentario asimilable a una secuencia deposicional.

En estos ciclos se desarrollan de muro a techo :

- Facies conglomeráticas canalizadas, facies de plataforma pelítico-arenosas y facies euxínicas bandeadas.

En el sector neoriental ( series de Alba de Tormes y Mozárbez ) el intervalo de facies bandeadas de la subunidad 5 está asociado a materiales carbonatados. Por esta causa la ruptura que marca el principio de la siguiente subunidad está presentada por depósitos desorganizados con abundantes componentes calcáreos.

Otro caso especial lo constituye los materiales reconocidos en el extremo suroriental (Series de Cespedosa). Se observa un anómalo desarrollo de depósitos desorganizados. Probablemente ocupan una situación estratigráficamente mucho más baja que la diferenciada como subunidad 1 y debería asociarse con un estadio inicial de la cuenca con taludes más inclinados y mayor inestabilidad.



## DESCRIPCION DE FACIES

- Facies canalizadas : Conglomerados, cuarcitas y areniscas.

Estos materiales rellenan incisiones encajadas en el borde del talud.

El relleno se organiza en ciclos estrato y granodecrecientes amalgamados, que en conjunto configuran una secuencia positiva. La parte baja de los ciclos está compuesta por conglomerados cuarcíticos con abundantes cicatrices. Los cantes son principalmente de cuarzo, bien rodados y de diámetros inferiores a 5 cm.. La matriz es cuarcítico-feldespática. Son frecuentes los cantes blandos y las estructuras de carga.

La parte alta de los ciclos está compuesta por capas arenosas y cuarcíticas amalgamadas, de potencia décimétrica a centimétrica.

El tamaño de grano varía de grueso a fino, y las estructuras sedimentarias reflejan una disminución de la energía en vertical presentándose, "Hummocky cross-stratification" de gran longitud de onda y estratificación cruzada de ángulo elevado en los términos más bajos, y "ripples" de oleaje en las capas más superiores del ciclo. Estos ciclos poseen potencias comprendidas entre 50 cm. y 3 m. y los términos de menor granulometría y más baja energía solo se preservan en la parte superior de las secuencias de relleno de canal.

- Facies de plataforma y talud : pelitas y limolitas grises, areniscas y depósitos desorganizados.

Estas facies están representadas predominantemente por pelitas y limolitas grises en las que se intercalan capas arenosas. Las capas arenosas suelen tener tamaños de grano fino a medio y geometría tabular. Se aprecia cierta

gradación y las estructuras sedimentarias indican un origen turbidítico producido por tormentas. La base de las capas presentan laminación paralela y esporádicamente fluidificaciones.

En el techo se observan " ripples " de oleaje y "Hummocky cross stratification " . Localmente aparecen acúmulos arenosos organizados en ciclos estrato y granocrecientes que se asimilan a barras de plataforma.

La parte baja de estas barras está compuesta por una alternancia entre capas de tormenta arenosas - pelitas y localmente está afectada por fenómenos de licuefacción.

La parte alta está compuesta por capas de tormenta y estructuras tipo " Hummocky cross stratification " amalgamadas.

Los depósitos desorganizados alcanzan un gran desarrollo en Cespedosa ( zona Sur del Embalse de Santa Teresa ) y corresponden a los materiales reconocidos con una posición estratigráfica más baja. Se asimilan a procesos del tipo " debris-flow " y " mud-flow " . La matriz es predominantemente limoso-pelítica, y los cantos son de areniscas y excepcionalmente de carbonato.

- Facies euxínicas : lutitas negras y microbandeadas, limos bandeados.

Representan las facies de menor energía. Se generan al abrigo de las barras de plataforma y en las zonas más distales donde solo llegan aportes por suspensión. Toman carácter transgresivo y se desarrollan en áreas anóxicas y ambientes claramente reductores. Esto está reflejado por la abundancia de agregados de pirita, y componentes carbonosos producto de la preservación de materia orgánica. Esporádicamente se observan modulaciones y fosfatizaciones.

Dentro de este grupo se incluyen lutitas negras masivas, lutitas microbandeadas con un bandeado gris claro-negro de frecuencia milimétrica a centimétrica originados por distintos contenidos en materia orgánica, y limolitas

bandeadas de frecuencia centimétrica con bandas gris, claro-gris oscuro asimiladas al retrabajamiento de las lutitas microbandeadas.

### MODELOS DE CICLOS SEDIMENTARIOS

Se ha establecido un modelo de ciclos sedimentarios válido para la mayoría de las subunidades. El ciclo ideal se ha elaborado en base a la superposición de facies y relaciones laterales.

El límite inferior de las subunidades viene marcado por una serie de incisiones en el borde del talud provocadas por un momento de bajada relativa del nivel del mar. Estas incisiones se rellenan por conglomerados y arenas cuarcíticas configurando ciclos positivos que se asimilan a procesos de relleno de canal.

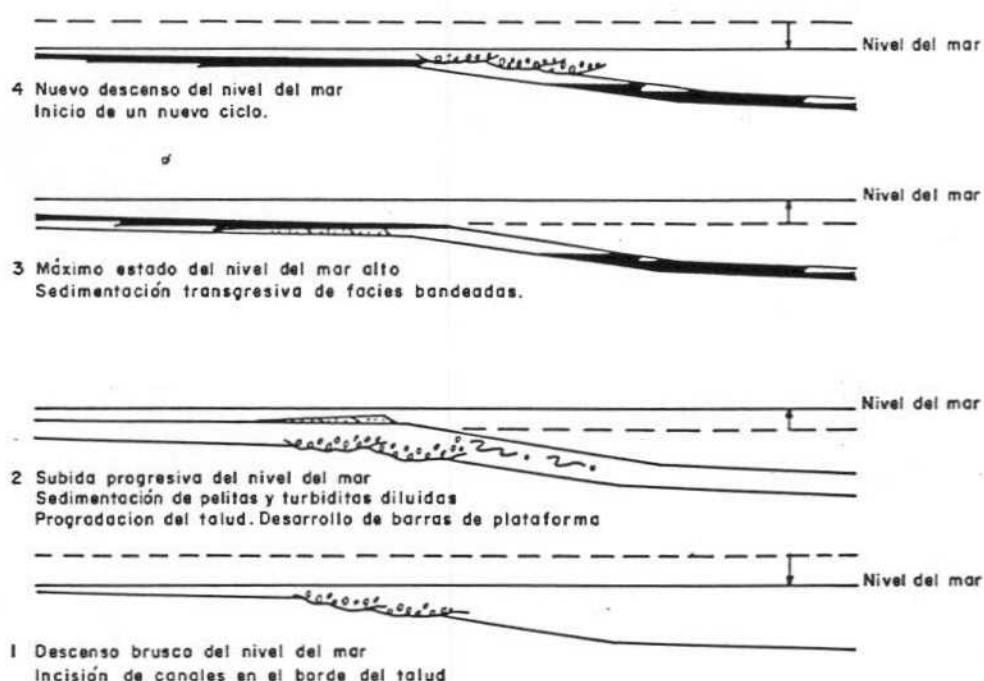
Una subida progresiva del nivel del mar produce progradación en la plataforma sedimentándose materiales limoso-pelíticos y turbiditas diluidas. Estas facies pueden pasar en vertical a barras arenosas compuestas esencialmente por capas de tormenta y estructuras tipo Hummocky cross stratification amalgamadas.

El máximo momento de subida del nivel del mar está representado por facies ( lutitas microbandeadas y negras ) en las que pueden observarse localmente modulaciones y fosfatizaciones asimilables a series condensadas.

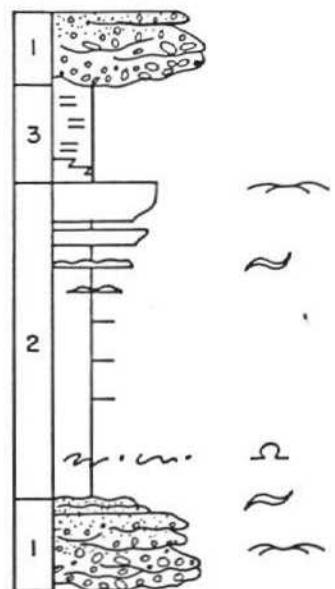




## MODELO DE CICLOS SEDIMENTARIOS

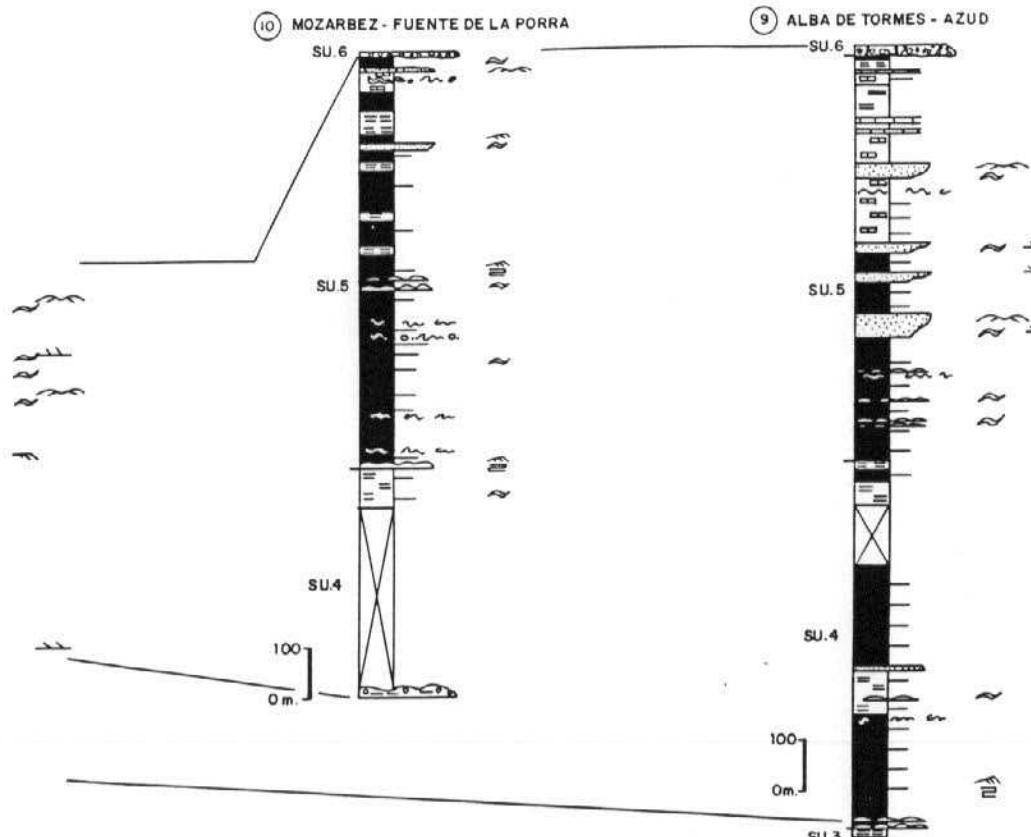
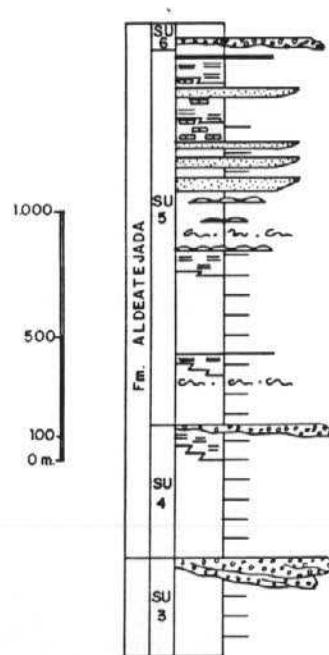


CICLO IDEAL





## SITUACION ESTRATIGRAFICA DE LAS SERIES



### LEYENDA

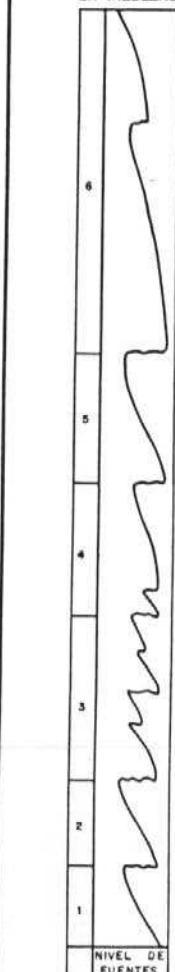
~~~~~	Ripples de oleaje	■	Lutitas negras
~~~~~	Ripples de corriente	■	Facies bandeadas
	Estratificación paralela	□	Pelitas carbonatadas
	Estratificación cruzada	▨	Calizas
~~~~~	Humocky cross stratification	▨	Areniscas y cuarcitas
~~~~~	Estratificación convulcionada	▨	Conglomerados cuarcíticos
~~~~~	Estructuras de colapso	▨	Brechas calcáreas
~~~~~	Depósitos desorganizados	■	Pelitas y limolitas grises
~~~~~	Mud flow		
~~~~~	Debris flow		



SITUACION DE LOS CORTES  
REALIZADOS AL SUR DE SALAMANCA

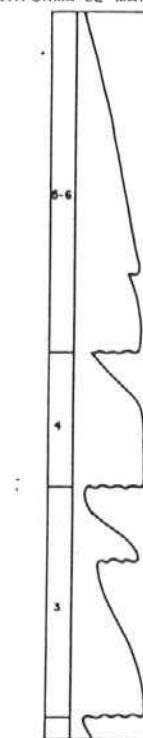
MONTES  
DE TOLEDO

SUBUNIDADES  
EN VALDELACASA



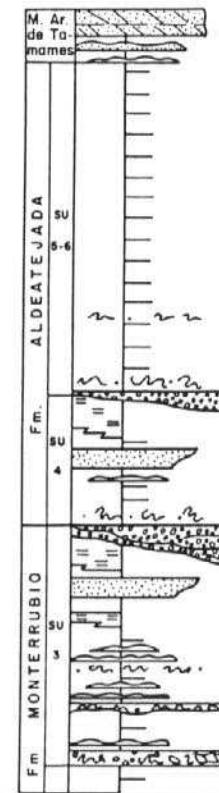
SALAMANCA

SUBUNIDADES AL SUR DE LA  
ANTIFORMA DE MARTINAMOR



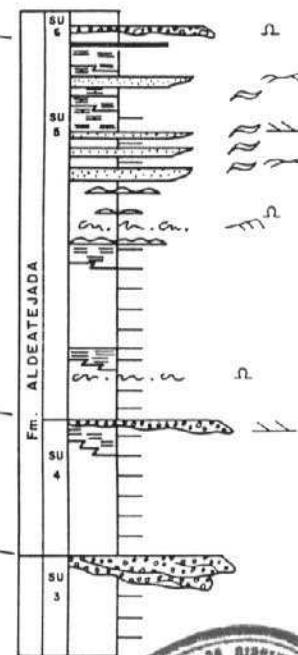
SALAMANCA

COLUMNA SINTETICA AL SUR  
DE LA ANTIFORMA DE MARTINAMOR



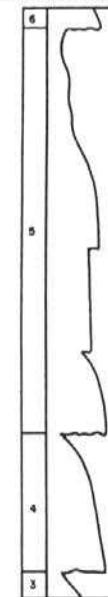
SALAMANCA

COLUMNA SINTETICA AL NORTE  
DE LA ANTIFORMA DE MARTINAMOR



SALAMANCA

SUBUNIDADES AL N. DE LA  
ANTIFORMA DE MARTINAMOR



COLUMNAS SINTETICAS Y SUBUNIDADES AL SUR DE SALAMANCA  
CORRELACION DE SUBUNIDADES CON MONTES DE TOLEDO

LEYENDA Y SIMBOLOGIA VER FIG.



Informe sedimentológico sobre el Cámbrico inferior carbonatado de la Hoja de Guijuelo.

I. Valladares  
Dpto. de Geología, Univ. Salamanca, 37008 Salamanca

Los sedimentos carbonatados del Cámbrico inferior en la hoja de Guijuelo aparecen en una serie de afloramientos situados en la mitad SW de la hoja. El más importante de ellos, corresponde a los flancos de un sinclinal que está localizado entre Endrinal y el S de Casafranca. Hay además otros afloramientos, de mucha menor entidad, que están localizados dentro o en las inmediaciones del granito de Linares y que están muy marmorizados (Diez Balda, 1982).

En este informe solo se tratará el afloramiento situado entre Endrinal y el S de Casafranca, ya que es del único que se puede realizar un estudio sedimentológico. Hay que hacer mención, que dentro de este afloramiento, en las proximidades de Endrinal, se produjo el primer hallazgo de arqueociatos en la Sierra de Tamames (Perejón, 1972), que permitió datar estos sedimentos como pertenecientes al Cámbrico inferior medio. Posteriormente se han identificado otros yacimientos en los cuales los ejemplares determinados permiten definir la Zona VII de Perejón (1984) que corresponde al techo del Ovetense.

En este afloramiento se levantaron cuatro series completas y cinco parciales. Corresponde a un cuerpo con geometría lenticular con una extensión máxima en dirección NW-SE de unos 5 km, como ya fue establecido anteriormente por Corrales & Valladares (1980). Esto hace que haya importantes variaciones de espesor con un máximo en la zona de El Canchal de unos 125 m.

Debido a la fuerte recristalización y a veces dolomitización que afecta a estos materiales, se han perdido completamente las texturas deposicionales y solo se pueden reconocer algunos fantasma de bioclastos, por lo que el estudio sedimentológico se apoya exclusivamente en observaciones de campo. Esta intensa recristalización es la causa de que en los sedimentos carbonatados de la zona de Endrinal-Casafranca solo se haya podido distinguir un tipo de facies, la cual corresponde a la Unidad II definida por Valladares & Corrales





### Facies de calizas nodulosas

Es la única facies diferenciada. Son calizas a veces dolomitizadas, nodulosas, de color blanco o rosa con un elevado contenido en arqueociatos, que está afectada por una intensa recristalización, de tal manera que la estructura interna de los arqueociatos con frecuencia ha sido completamente borrada y solo se conserva la forma externa que, resaltada por la meteorización, es lo único que se puede observar en campo, como ya señaló Perejón (1984). Se presenta estratificada en bancos de 30-50 cm de espesor o masiva, con un predominio de un tipo u otro de estratificación en distintas zonas del afloramiento. Con frecuencia se encuentra interestratificada y presenta cambios laterales a materiales siliciclásticos, sobre todo pizarras a veces con arqueociatos y en menor medida grauvacas.

En esta facies caracterizada por la presencia y abundancia de arqueociatos, estos se encuentran tanto fragmentados y removilizados como en posición de vida. En el primer caso suelen encontrarse asociados a estructuras tractivas, mientras que en el segundo caso dan lugar a edificios bioconstruidos, los cuales aunque se reconocen mal por la fuerte recristalización que les afecta parecen ser de pequeñas dimensiones, generalmente métricas.

Entre las estructuras sedimentarias que se han podido reconocer se encuentra laminación paralela marcada por orientación de bioclastos al S de Casafranca, estratificación cruzada planar a pequeña y gran escala y porosidad fenestral en Endrinal; ocasionalmente hacia la parte alta de la serie en El Canchal y tambien en Endrinal aparecen algunas mallas de algas.

### Interpretación

Debido a la intensa recristalización que afecta a estos materiales y a la escasez de estructuras que presenta, solo se ha distinguido una facies sedimentaria, lo cual hace imposible establecer algún tipo de secuencia deposicional. Sin embargo, aunque no hay criterios suficientes, los pocos datos que se han podido obtener hacen pensar que dentro de las calizas nodulosas están englobadas varias facies sedimentarias.

De esta manera se puede hablar por un lado de edificios bioconstruidos en las zonas donde predominan los arqueociatos en posición de vida; del desarrollo de barras bioclásticas progradantes, donde predomina la estratifica-

ción cruzada planar y sobre las cuales colonizaron en algunos casos las bioconstrucciones; y finalmente zonas de lagoon y de sombra de las bioconstrucciones con porosidad fenestral, mallas de algas, presencia de sedimentos pélticos y de nódulos de silex.

La presencia constante y en ocasiones relativamente abundante de componentes siliciclásticos tamaño arena fina y sobretodo limo, que llega a ser superior al 20%, fué quizás una de las causas de que no se pudiese desarrollar un verdadero edificio arrecifal. Más bien se trataba de pequeños montículos arrecifales, aunque de cualquier manera parece claro que estas bioconstrucciones ejercieron algún tipo de barrera a la circulación.

Esta facies, la única distinguida en los sedimentos carbonatados del Cámbrico inferior en esta hoja, aparece tambien en la hoja de Sequeros situada inmediatamente al W (I.T.G.E., 1988). En ella esta facies está escasamente representada y se asocia a otras facies sedimentarias; se encuentra siempre dolomitizada, tiene geometría lenticular, los arqueociatos están siempre fragmentados y presenta estratificación cruzada, todo lo cual ha hecho que se la interprete como canales mareales en la zona intermareal dentro de una llanura de mareas estromatolítica.

Teniendo en cuenta las dataciones establecidas por Perejón (1984) a partir de los arqueociatos, tanto en el afloramiento aquí estudiado como en el que aparece en el flanco N del sinclinal de Tamames en la hoja de Sequeros, claramente se trataría de dos tipos de depósitos que fueron sincrónicos (techo del Ovetiense). Esto permite confirmar lo que anteriormente indicaron Corrales & Valladares (1980). Es decir, en la zona de Endrinal y Casafranca se desarrollaba al final del Ovetiense un edificio bioconstruido por arqueociatos más en el sentido de montículos que en el de un verdadero arrecife. Sin embargo, estas bioconstrucciones actuaron como barrera a la circulación, no solo para el desarrollo de las facies de sombra en el edificio arrecifal, sino también para permitir el importante desarrollo de la llanura de mareas estromatolítica que se sitúa en la Sierra de Tamames.

### Bibliografía

CORRALES, I. & VALLADARES, I. (1980) "Facies carbonatadas del Cámbrico de Salamanca". *Stv. Geol. Salmanticensia*, vol. XVI, pp. 95-102.

DIEZ BALDA, M.A. (1982) "El Complejo Esquisto-Grauváquico, las series paleozoicas y la estructura hercínica al Sur de Salamanca". Tesis doctoral,



Univ. Salamanca, 279 p.

I.T.G.E. (1988) Mapa Geológico de España, escala 1/50.000, 2º Serie, Hoja 527 (12-21) Sequeros, Madrid.

PEREJON,A. (1972) "Primer descubrimiento de Arqueociátidos en la provincia de Salamanca". Stv. Geol., vol.IV, pp.143-149.

PEREJON,A. (1984) "Bioestratigrafía de los arqueociatos en España" Cuad. Geol. Ibérica, vol. 9, pp.213-265.

VALLADARES,I. & CORRALES,I.(1980) "Las series carbonatadas del Cámbrico inferior de Salamanca". IX Congr.Nac.Sedim., Guía de Sesiones de Campo, 2, Ed. Univ. Salamanca, pp.15-25, 44-47.