

JATIVA

20795

2.- INFORME SEDIMENTOLÓGICO Y PALEOGEOGRAFICO

Hacemos aquí el resumen de los datos obtenidos = por el estudio sedimentológico de muestras tomadas en esta Hoja, que en su mayoría corresponden a cortes seriados, == que cubren la serie estratigráfica desde el Oxfordiense al Senoniense. Otro corte representa el Mioceno precorgénico= y varias muestras sueltas proporcionan datos adicionales = sobre la extensión de las facies.

TRIASICO MUSCHELKALK

Se ha estudiado una muestra de esta edad y co- = rresponde a un afloramiento aislado de Muschelkalk. Es una caliza fosilífera (biomicrita) con conchas de Lamelibran-= quios y Ostrácodos y corresponde a una facies marina de == plataforma.

JURASTICO

La muestra más antigua de esta edad se ha tomado en un afloramiento aislado. Es una caliza microcristalina= (biopelmicrita) de filamentos, característica del Dogger = en su facies de plataforma de mar libre, con restos pelágicos de protoconchas y ammonites.

El resto del Jurásico, está bien representado == por muestras seriadas.

OXFORDIENSE

Muestras 146 a 150 del corte del Carrasco.

Son calizas de aspecto noduloso y brechoide (in- tramicruditas) muy ricas en fósiles: Ostrácodos, pequeñas= piezas de Ofiuroides, Esponjas, Nodophthalmidium, Nubecu-

laria, Ammonites y Lenticulina y otros lagénidos. La fa- = cies es de plataforma o talud, con restos pelágicos y ben- tónicos.

Al igual que en otras regiones, el Oxfordiense, = a pesar de ser sedimento profundo contiene muchos intra- = clastos (de ahí su aspecto noduloso) que exigen para su == formación una fuerte agitación de las aguas. No se ha dado una clara explicación a este hecho repetidamente observado; tal vez se trate de un fondo inestable por tectónica o sí_ mica. Igual origen puede tener la brecha dolomítica (mues- tra 148 del mismo corte) formada toda por clastos de una = misma caliza dolomítica cristalina media a gruesa. Esta == uniformidad parece señalarla como brecha tectónica.

KIMMERIDIENSE INFERIOR

Desde el punto de vista sedimentario debe distin- guirse en el Kimmeridgiense una parte inferior que conti- nua el depósito de plataforma marina, ahora de aguas tran- quilas, pobres en organismos y con aporte detritico fino = de arcilla y limo.

Las muestras 151, 155 del corte del Carrasco son calizas microcristalinas (micritas y pelmicritas) con esca- sos fósiles de talla menuda, siempre en proporción infe- = rior al 10%. Se citan Ostrácodos de conchas delgadas, Epis_ tomina (*Brotzenia*) y raras espículas de Esponjas.

KIMMERIDIENSE MEDIO Y SUPERIOR (Corte del Río Serpis)

Tras el periodo de sedimentación fina precedente, correspondiente a aguas profundas y tranquilas, se produce, ya dentro del Kimmeridgiense, una disminución clara de la= profundidad del mar, con el depósito de biopelmicritas con esparita (muestras 101, 102 y 103), correspondientes a la=

zona costera externa y, seguidamente, de calcirruditas y = calizas espáticas (biomicruditas e intrasparitas fosilíferas) totalmente costeras (muestras 104 a 110).

Estas muestras contienen formas peculiares, con Algas (*Macroporella*, *Thaumatoporella*), Ostrácodos, Ophtalmididos, *Nautiloculina*, Gasterópodos, Lamelibranquios, *Everticyclammina virguliana* y *Alveosepta*, que pueden corresponder a una cuenca interior, poco profunda y protegida del oleaje, del tipo estuario. Algun nivel es casi arrecifal = (muestra 105) y otros son biostromas cargados de fósiles = (como 107, que puede llamarse "caliza de *Macroporella*").

PORLANDIENSE

La sedimentación marina continúa hasta el final del Jurásico con iguales características: de facies costeras, estuarias, poco profundas, ricas en Algas.

Las muestras estudiadas (111 a 119 del corte del río Serpis; 131 del corte del Corral del Collado y las = = muestras sueltas 193, 196, 198 y 201) revelan una gran variabilidad de las condiciones de sedimentación, en aguas = tan pronto tranquilas como agitadas, lo cual está de acuerdo con la suposición de que se trata de una cuenca somera= con caracteres de estuario. Así, se suceden biopelmicritas (111), biomicritas con esparita (112, 117, 119, 131, 198), intramicritas fosilíferas (113 y 196), intrasparitas (116, 193 y 201) y pelsparitas fosilíferas (114, 115 y 118).

Los fósiles más característicos son *Iberina (Anchispirocyclina) lusitanica* y las algas *Clypeina jurassica*, *Pianella muelbergi*, *Actinoporella podolica* y *Munieria bacina*. A los que acompañan, en distintas asociaciones: *Trocholina*, Ostrácodos, Ophtalmididos, *Nautiloculina oolithica*, *Everticyclammina*, *Cayeuxia*, *Haplophragmoides*, *Charofi-*

tas, Boueina y Gasterópodos.

Hay niveles que, por la profusión de restos, pueden llamarse "calizas de Clypeinas" (muestras 117, 119 y = 131), que exigen la existencia de verdaderas praderas de = estas algas.

NEOCOMIENSE-BARREMIENSE

No se ve interrupción en la sedimentación durante el paso del Jurásico al Cretácico inferior. Los terrenos de ambas edades están plegados conjuntamente y en los = cortes del río Serpis y Corral del Collado parece haber == una secuencia continua, solo señalada por la aparición de= niveles detríticos arenosos, seguidos por niveles calizos, también ricos en cuarzo, y finalmente, calizo margosos pu-ros, que revelan un aumento progresivo de profundidad en = la cuenca.

En general, en los terrenos atribuidos al Neocomiense pueden distinguirse dos tipos de sedimentos.

- a) Sedimentos costeros con aporte detrítico arenoso, que = corresponden a la mitad inferior del posible Neocomien-se.

Incluyen areniscas de grano fino, sin fósiles (muestras 120 y 138); intrasparitas fosilíferas, a veces oolíticas y siempre con arena en cantidades variables, del 5= al 45%, (muestras 121, 122, 123, 124, 132, 137 y 200); y calizas oolíticas (oosparitas), con escaso cuarzo (mues-tras 128, 135 y 136).

Contienen faunas poco significativas, a base de Gasteró-podos, Lamelibranquios, Biozoos, Serpúlidos, Trocholina, Pseudocyclamina lituus, Nauiloculina, Miliólidos, Pfen-

derina, Feurtillia frequens y Algas diversas (Charofitas, Actinoporella, Bacinella, Munieria y Acicularia).

Estos sedimentos son facies costeras de estuario, pero su edad queda imprecisa dentro del cretácico inferior.

- b) Sedimentos de plataforma costera, que corresponden a la mitad superior de estas series atribuidas al Neocomiense-Barremiense.

Las muestras 129, 139, 142, 143, 144 y 145 son margas y margo calizas (micritas y pelmicritas arcillosas a veces con limo) con restos de Serpúlidos, Equinídos, Ophthalmididos, Ammonites y Lamelibranquios.

Estas facies de plataforma también corresponden a la misma cuenca estuaría que las costeras, y también contienen aporte detrítico, pero mucho más fino, de arcilla y limo. Tampoco sus fósiles precisan la edad, dentro del cretácico inferior, pero es posible que, a pesar de la concordancia con la serie jurásica, falte todo el Neocomiense o, al menos, la parte inferior.

APTIENSE

No hay un buen corte completo del Aptense, pero en el de La Falsia, las muestras 40, 41, 42 y 43 corresponden a este piso en su tramo Gargasiense. Son biomicritas con esparita, que contienen espículas, Miliólidos, Ostrácodos, Ophthalmididos, Sabaudia minuta, Orbitolina gr. texana, Cuneolina, Pseudochoffatella cuvillieri y Lamelibranquios.

Es un depósitos de plataforma costera.

ALBIENSE

La sedimentación se va haciendo más costera; == abundan las calizas organógenas con talla de rudita (muestras 44, 46, 47 y 48) y, en su parte superior se sedimentan ya esparitas (biosparruditas) como puede verse en los cortes de La Falsia (muestras 52, 53 y 54) y de La Falconera= (muestras 60 y 61). Todos son sedimentos claramente costeros, con pequeñas cantidades de arena, y algunos de estos= niveles aparecen dolomitizados en grano medio a grueso.

Los fósiles más característicos son *Neorbitolina*=
nopsis conulus y *Hensonina lenticularis*, que aparecen jun-
to con Miliólidos, Cuneolina, *Sabaudia minuta*, Algas Dasy-
cladáceas, Orbitolinas del grupo concava y restos de Lame-
libranquios.

Se intercalan algunos niveles de calizas micríticas (muestras 50 del corte de La Falsia y 58 de La Falconera) con faunas pobres de Ostrácodos, Ophthalmididos y Gastéropodos, que hay que considerar como episodios de sedi-
mentación en aguas tranquilas, pero dentro de la zona cos-
tera.

CENOMANIENSE-TURONIENSE

Es posible que ya el final de la serie esparíti-
ca con *Hensonina* sea Cenomaniense, pero realmente no se ve
ningún cambio litológico hasta la aparición de la serie do-
lomítica cenomaniense, por lo que parece mejor situar en =
este tránsito, el paso entre los dos pisos.

Así, se han considerado cenomanienses las mues-
tras 55, 56, 64, 65, 66, 67, 68, 69, 70 y 71 de los cortes
de La Falsia y La Falconera, todas ellas dolomíticas.

Dentro de la sucesión dolomítica parece distinguirse una parte inferior, con dolomías de grano medio (= muestras 55, 56, 64, 65 y 66), que pueden proceder de calizas esparíticas, en facies costeras; y una parte superior, con dolomías de grano muy fino o fino (muestras 67, 68, 69, 70 y 71) que pueden proceder de calizas micríticas en facies de plataforma y cuya edad debe incluir el Cenomanense superior y el Turoniense.

SENONIENSE

Está bien representado en varios cortes, ninguno completo, que incluyen muestras de facies diversas: de plataforma, costeras y marino-lagunales.

La secuencia general incluye una parte basal de sedimentación costera y edad Santoniense; luego se hace más profunda, de plataforma costera con Pithonella y Salco perculina; vuelve a facies costeras con Orbitoides y Siderolites del Senoniense Superior, y finalmente acaba con facies marino-lagunales de aguas salobres con la que se culmina la regresión marina.

- a) Senoniense inferior en facies costera (muestras 72 a 77, 79 a 86, 158 a 165 y 203).

Son calcarenitas (intrasparritas fosilíferas y biomicríticas con esparita), a veces recristalizadas, con faunas ricas de Lamelibranquios, (entre ellos Rudistas y Ostreidos), Miliólidos (Quinqueloculina, Idalina), Cuneolina pavonia, Dicyclina, Ostrácodos, Discórbidos, pequeñas Nummofallotia, Ataxophragmium, "Rotalinas", Accordieila conica, Neoendothyra appenninica, Cyclogyra, Ammodiscus y Coprolitos de Crustáceos, cuya atribución general es Senoniense inferior (Santoniense).

b) Senoniense en facies de plataforma y costera externa.

(Muestras 5, 6, 13 y 14 del corte de Pinet; 37, 38 y 39 del Corte del collado de Portichol; 156 y 157 de la columna de Salem y muestras sueltas 180, 181 y 182).

Son calizas microcristalinas (biopelmicritas y biomicritas) con limo en proporción variable. Contienen faunas= con *Pithonella sphaerica*, *Salcoperculina cubensis*, *Nu--mmofallotia* pequeñas, *Haplophragmoides* y restos de Lame libranquios y Equinidos.

Provisionalmente hemos considerado estos niveles como = Campanienses.

c) Senoniense superior en facies costera.

(Muestras 7, 26, 27, 28, 29, 30, 31, 183, 185, 186 y == 195), son calcirruditas (biomicruditas) con *Orbitoides= media*, *Lepidorbitoides socialis*, *Rudistas*, *Melobesias,= Siderolites calcitrapoides*, *Biozoos* y *Clypeorbis*.

Esta asociación es propia del Maastrichtiense.

d) Senoniense superior es facies marino lagunal.

(Muestras 1 y 2 del corte de Pinet, 17 a 24 del Collado de Portichol, y muestras sueltas 97, 98, 190 y 191). == Son calizas microcristalinas (biomicritas) con "Rotali- na", Charáceas, Ostrácodos, Gasterópodos y Microcodium.

Estas asociaciones son de aguas salobres y poco profun- das por lo que pueden llamarse marino-lagunales. Y es = de advertir que ya empiezan a aparecer en la serie Seno niense desde muy abajo, tal vez desde el Santoniense; = primero en forma de simples bancos episódicos y final=

mente, acaban formando la casi totalidad del depósito = regresivo del final del Senoniense, donde se le interca lan niveles recristalizados.

NOTA: El corte de Fronton (muestras 78 a 93) no se enca ja con los demás. Está formado, fundamentalmente, por calizas dolomitizadas y recristalizadas, con una textura original borrada. Solo las muestras = 81 y 85 pueden asimilarse a lo que aquí hemos llamo "Senoniense inferior en facies costera", y = la muestra 83 es una caliza pararrecifal de Ru distas, Ostreidos y Algas, también asimilable al= Senoniense inferior.

EOCENO SUPERIOR

Solo una muestra suelta (194) contiene restos de esta edad, como Halkyardia, que aparecen asociados a otros restos típicamente litorales, comunes a todo el terciario, como algas, Melobesias, Amphistegina, Ostréidos y Equíni dos, lo cual pudiera interpretarse como un sedimento costero, de edad miocena, en el que los fósiles eocenos son resedimentados: un elemento detritico más.

MIOCENO

Se presenta siempre en facies costera (muestras= 167 a 172, 95 y 189).

Son biomicruditas arenosas con predominio total= de restos litorales, como Lamelibranquios, Briozos, Melo- besias, Equinidos, Amphistegina, Gypsina, Cibicides, Rota lia beccarii, Elphidium, Eponides, Balanus, y Textularia; pero con algunos restos pelágicos mezclados: Globigerinoides, Globigerina y Globorotalia (Turborotalia).

20795

La edad no queda bien definida. Solo puede afirmarse que es del Mioceno pre-orogénico, pues en la columna de Carricola, está plegado conjuntamente con el Cretácico= y cubierto, en discordancia, por el "tap". Las margas del= "tap" han dado abundantes Globigerinoides de diversas especies, Amphisteginas y Praeorbulinas, de edad Burdigaliense terminal-Langhiense inferior.

PLIOCENO?

Solo la muestra 188 puede ser de dicha edad. Se= trata de una caliza en facies lacustre, de tipo pontiense, con Gasterópodos y Ostrácodos.