

CONSIDERACIONES SOBRE EL JURASICO INFERIOR Y MEDIO
DE ALBACETE

B. GARCÍA-RODRIGO* y F. PENDAS* y **

RESUMEN.

Se divide la serie sedimentaria, comprendida entre el Trías y las calizas nodulosas bien datadas con ammonites como Oxfordense Superior, en cinco unidades litológicas.

Esta división es válida para toda la región estudiada y ha sido herramienta especialmente útil en la cartografía.

La sedimentación ha tenido lugar en un mar epicontinental poco profundo y con medios extensos restringidos, cuyas condiciones se han acusado en dos momentos (unidades arcillosas) del proceso evolutivo de la cuenca.

Nada se puede precisar sobre la edad de las cuatro primeras unidades litológicas, debido principalmente a las condiciones de sedimentación y dolomitización. Solamente la parte alta de la unidad núm. 5 se ha datado como Dogger.

RÉSUMÉ:

Nous avons divisé en cinq unités lithologiques la série sédimentaire comprise entre le Trias et les calcaires noduleux, bien datés par des Ammonites de l'Oxfordien supérieur.

La division est valable pour toute la région étudiée et elle a été particulièrement utile pour la cartographie.

La sédimentation s'est effectuée dans une mer épicontinentale peu profonde avec des étendues moyens restreints, conditions accusées pendant deux moments (unités argilleuses) du procès evolutif du bassin.

Nous ne pouvons pas préciser l'âge des quatre premières unités lithologiques, vu les conditions de sédimentation et de dolomitisation. Seule la partie supérieure de la limite n.º 5 a été datée comme étant du Dogger.

* Instituto Geológico y Minero de España, Madrid.

** Instituto Nacional de Colonización, Madrid.

ABSTRACT.

The sedimentary deposits ranging from the Trias to the well-dated with Ammonites, nodular limestones from the Upper Oxfordian are divided in five lithological units.

This division is valid for the whole studied region and it has been a very useful cartographic tool.

The sedimentation takes place in an epicontinental shallow sea with extensive restricted environments. Those conditions are observed in two moments (clayey units) of the evolutive process of the basin.

The age of the first four units cannot be determined precisely because of sedimentation conditions and dolomitization. Only the upper part of unit n.º 5 is dated as Dogger.

ZUSAMMENFASSUNG:

Die sedimentäre Serie zwischen dem Trias und den knolligen Kalken mit Ammoniten des oberen Oxfordien wird in fünf lithologische Einheiten eingeteilt.

Die sedimentäre Serie zwischen dem Trias und den knolligen jj

Diese Teilung gilt für das ganze untersuchte Gebiet, und sie bedeutet eine wichtige Hilfe bei der kartographischen Darstellung desselben.

Es bildete sich ein epikontinentales Meer, wenig tief und beschränkt. Unter den sedimentären Bildungen entstanden zwei tonige Schichten, die sich gut und deutlich auszeichnen.

Über das Alter der vier ersten lithologischen Einheiten kann man nichts genaueres sagen, in der Hauptsache wegen der undeutlichen sedimentären und dolomitisierenden Vorgänge. Lediglich der höhere Teil der fünften Einheit ergab Fossilien, die ihn als Dogger bestimmen lassen.

INTRODUCCIÓN.

Situación geográfica.

Se estudian en este trabajo algunos de los cortes litoestratigráficos realizados en las hojas 1:50.000 del mapa topográfico nacional, ROBLEDO (815), PEÑAS (816), LIETOR (842), HELLIN (843) y ONTUR (844).

Ocupan las hojas citadas una posición intermedia tanto de un punto de vista geográfico, entre el Sureste y la Mancha, dos regiones de características bien contrastadas en la geografía española, como geológico entre las cadenas béticas e ibéricas y la Meseta.

Cuadro geológico.

Al Sur del Paleozoico de la Meseta, aparece una serie integrada por Triásico, Jurásico, Cretáceo y Terciario caracterizada por facies epicontinentales, con episodios lagunares y continentales. La estructuración en escamas, que afecta a los materiales de las series mencionadas, es típica en la mayor parte de la zona.

Series con los caracteres estratigráficos y estructurales descritos se consideran del dominio Prebético.

Reseña histórica.

Los trabajos de BRINKMAN y GALLWITZ, en los años 30, constituyen sin duda un modelo de estudio geológico en su época: a ellos se deben los primeros mapas paleogeográficos y la puesta en evidencia del arco de escamas de Hellín a Alcaraz.

Después de unos cuantos años de abandono se reemprendió una gran actividad geológica en la zona cuando las compañías petroleras ENPASA y SEPE-CIEPSA se sintieron atraídas por ella y la sometieron a un detenido estudio. Queremos agradecer aquí la colaboración que siempre nos han prestado y la gran ayuda que ha supuesto el contar con su documentación en nuestros trabajos.

La tesis doctoral de E. FOURCADE, ha supuesto un gran avance en el conocimiento de la serie terminal del Jurásico.

Trabajos actuales.

En la actualidad el I.G.M.E. tiene dos importantes proyectos en el Prebético de Cazorla-Hellín, de las Divisiones de Geología y Aguas Subterráneas. El de Aguas Subterráneas es una realización conjunta del I.N.C. e I.G.M.E., se denomina ESTUDIO HIDROGEOLOGICO DE LA COMARCA CAZORLA-HELLIN-YECLA y nuestros trabajos de campo comenzaron en noviembre del año 1969.

La presente comunicación es el resultado de la colaboración del Estudio Cazorla-Hellín-Yecla y el Laboratorio de Sedimentología del I.G.M.E., y pretende ser sólo un avance de los trabajos en curso de ejecución. Han participado además de los autores los Sres. LINARES, RODRÍGUEZ ESTRELLA y BAENA, en los trabajos de campo, y la Sta. FERNÁNDEZ LUANCO y Sr. MARTÍN, en los de Laboratorio.

Se ha elegido esta zona de trabajo porque constituye el borde Sur, mal conocido, de una cuenca hidrogeológica de gran entidad situada más al Norte.

Si a las dificultades de estudio provenientes de la esterilidad de las series añadimos la complejidad estructural de la zona, vemos que el trabajo ha sido particularmente complicado. Por tanto, sí con nuestra comunicación conseguimos despertar el interés por un estudio más profundo de estas series, habremos conseguido más de lo que esta nota representa como aportación al estudio del Jurásico.

CONSIDERACIONES GENERALES.

Nos referimos, de los materiales aflorantes, exclusivamente, a los comprendidos entre el episodio lagunar del Keuper y las calizas nodulosas, con ammonites, bien datadas como Oxfordense Superior.

En los cortes de terreno se han diferenciado cinco unidades litológicas que, para la cartografía, teniendo en cuenta el objeto exclusivamente hidrogeológico de la investigación, hemos agrupado en tres formaciones: CARRETAS, MADROÑO y CHORRO; muy permeables primera y tercera e impermeable la segunda.

En las columnas litológicas que figuran a continuación se hace una descripción detallada de cada uno de los cortes de campo estudiados, en los que se ha hecho una apretada y sistemática toma de muestras; los espesores son el resultado de medidas precisas con levantamiento taquimétrico.

SÍNTESIS Y ENSAYO DE CORRELACIÓN.

El estudio de las columnas pone de manifiesto una serie de cambios en la litología de las mismas, correspondiendo éstos a variaciones en las condiciones de sedimentación. En los párrafos que siguen se intenta establecer las distintas fases de sedimentación en la cuenca Lias-Dogger, la evolución de la misma a lo largo del tiempo y, por último, una correlación entre las diferentes unidades litológicas.

Caracteres generales de la Cuenca.

La característica principal de la cuenca, es la de mantener a lo largo del Lias-Dogger una sedimentación carbonatada, la cual se ve en dos momentos de la historia geológica influida notablemente por la presencia de aportes terrígenos, que llegan a enmascarar la sedimentación principal.

El tipo de sedimentación química es en general muy uniforme. Aunque se trata de rocas que presentan importantes procesos de dolomitización y de recristalización, se ha podido deducir la naturaleza del sedimento originario. Se trata de una sedimentación de barro microcristalino de carbonato cálcico y, tal vez en ciertos casos, también de carbonato magnésico.

En cuanto a los aportes terrígenos, éstos son de naturaleza arcillosa, faltando por completo los tamaños de grano de la clase arena. Hacia el este, en Ontur, se aprecia una pequeña proporción de limo.

De cuando queda dicho puede deducirse que existe un único ciclo sedimentario en el que, gracias a la presencia de aportes terrígenos, pueden distinguirse cinco etapas sucesivas en la sedimentación, las cuales se ponen de manifiesto en una alternancia de depósitos carbonatados puros y depósitos en los que los ortoquímicos se mezclan con terrígenos de tipo arcilla.

Como más adelante se verá, los cambios litológicos sucesivos tienen una estrecha relación con la evolución de la cuenca.

Las unidades litológicas.

Como consecuencia de los cambios en las condiciones de sedimentación, que suponen las distintas etapas del ciclo sedimentario Lias-Dogger, se establecen cinco unidades litológicas que se describen a continuación:
Unidad inferior carbonatada (Formación CARRETAS).

En el corte núm. 1 tenemos la representación más completa de esta formación: carniolas, calizas dolomíticas y dolomías, de aspecto cavernoso, color rojo y con una especie de geodas, tapizadas de calcita, en la base.

Sobre este tramo descansa uno de dolomías arcillosas gris-blanco con moldes de lamelibranquios, braquiópodos y costras ferruginosas al techo. La diferenciación no es tan evidente en la mayor parte de los afloramientos y se han cartografiado juntos.

Únicamente en la zona de Alcaraz aparece esta formación en posición normal sobre el Triás con una potencia de 160 m.

Las calizas son de tipo micrítico. Debido a la falta de datos no puede generalizarse el hecho de que hacia el Este, en la hoja de Ontur, toda la unidad inferior se halla representada por dolomías. La recristalización, muy importante en toda la unidad, enmascara en parte el carácter original de los sedimentos.

Los materiales, como así mismo las formas fósiles (algas, ostrácodos, anélidos, coprolitos, braquiópodos y restos de lamelibranquios) indican un medio sedimentario marino, de ambiente restringido, dado el bajo nivel de energía que supone la presencia de micritas.

Unidad arcillosa inferior (Formación MADROÑO)

Abundan en ella, sobre todo, las arcillas de color verde, gris-oscuro y a veces tonos rojos (principalmente en las hojas de Alcaraz y Liétor) que en algunos casos pueden llevar a confundirla con el Triás. Llevan intercaladas calizas microcristalinas, micritas arcillosas y micritas dolomitizadas, brechas con cantos negros y dolomías de secuencia evaporítica.

En la parte oriental (Peñas, Liétor, Hellín, Ontur) debemos señalar la presencia de bancos de yeso (cortes 4 y 6) y yeso diseminado en las arcillas. En general los yesos son difíciles de ver en superficie, pero son puestos de manifiesto, allí donde existen, en cualquier labor subterránea.

El reducido espesor de esta unidad en el corte 6, se debe probablemente a laminación tectónica.

En todo el tramo son frecuentes las costras ferruginosas y la rubefacción.

Las formas fósiles se hallan representadas por ostrácodos, foraminíferos bentónicos, braquiópodos, espículas y algas.

Todos estos caracteres son propios de un medio marino costero de nivel de energía débil y restringido. Los caracteres de restricción se acentúan con respecto a los que existían durante el depósito de la unidad anterior.

Unidad Carbonatada Superior (Formación MADROÑO).

Los rasgos más característicos son la presencia de calizas con oolitos poligonales, de color malva y beige, y tallos de crinoideos.

De un modo general esta unidad se encuentra afectada por la presencia de arcillas en pequeña cantidad, que impurifican la sedimentación carbonatada.

Las calizas muy recristalizadas proceden de sedimentos carbonatados microcristalinos. La dolomitización ha afectado a algunos niveles.

Aparecen las siguientes formas fósiles: algas, ostrácodos, equínidos, lamelibranquios, foraminíferos bentónicos, espículas, escasos coralaris, gasterópodos, crinoideos y braquiópodos.

Se trata, por todo lo expuesto, de sedimentos depositados en un medio menos restringido que el que corresponde a la unidad carbonatada inferior, pero aun con aportes terrígeno arcillosos, los cuales disminuyen hacia Hellín y Ontur. De todos modos el medio sedimentario sigue siendo marino de características someras y condiciones de cierta restricción.

Unidad arcillosa Superior (Formación MADROÑO).

Se halla representada por una alternancia de arcillas verdes, micritas arcillosas, micritas dolomitizadas y dolomías arcillosas. En esta unidad nunca se han visto yesos.

Es fácil seguir donde existe la unidad litológica 5, en la parte oriental del estudio, pero su espesor nunca es medible en la occidental. Su potencia máxima en la hoja de Liétor es de unos 30 m.

La influencia de los materiales terrígenos arcillosos es menor que en la unidad arcillosa inferior y se aprecia una disminución en el contenido en arcilla hacia el E.

De nuevo aparecen caracteres que hacen pensar en una restricción del medio marino, más acusada que en la unidad arcillosa inferior.

Unidad dolomítica Superior (Formación CHORRO).

Dolomías, masivas en la base, con romboedros; en muchas zonas el techo no está dolomitizado y aparecen calizas oolíticas, con oolitos bien calibrados, de varias capas, y calcarenitas. Estos tramos calizos pueden alcanzar 40 m.

En los niveles más altos, en las hojas de Pétrola, Chinchilla y Albacete, hay micritas con ostrácodos, charáceas y pequeños gasterópodos que implican episodios lagunares salobres, que han sido seguidos de una paralización en la sedimentación: una costra laterítica siempre está presente al techo de esta unidad. Incluso un Karst bien desarrollado puede observarse al SE. de Albacete bajo las calizas nodulosas del Oxfordense Superior.

El espesor más importante medido es el de la Sierra de la Huerta, con 350 metros. En la hoja de Peñas disminuye bruscamente al W. de la diagonal NW-SE., San Pedro-Alcadoso, y N. del límites de hoja, Peñas-Liétor, y desaparece.

En los niveles calizos se ha determinado *Protopenneroplis striata*, que parece ser argumento paleontológico suficiente para situarlos en el Dogger.

Donde tiene lugar el paso Lias-Dogger es uno de los problemas pendientes de resolución.

Las condiciones del medio parecen ser francamente marinas.

EVOLUCIÓN DE LA CUENCA.

Como consecuencia de lo expuesto es posible establecer un esquema de evolución de la cuenca de sedimentación como sigue: Debe decirse en seguida que la zona de sedimentación, corresponde a un mar epicontinental de escasa profundidad —no mayor de 40 metros— con un fondo deformado con umbrales y surcos. Es verosímil que al menos, en ciertos casos, los umbrales se hayan producido gracias a arrecifes orgánicos (Hellín, unidad carbonatada superior).

En el esquema que se adjunta, se trata de dar una secuencia de las imágenes que sucesivamente ha adoptado la cuenca.

Para la unidad carbonatada inferior, la situación sería la de un ambiente en cierta manera restringido de plataforma a escasa profundidad. Los umbrales permanecen sumergidos en su totalidad.

A lo largo de la sedimentación de la unidad arcillosa inferior las condiciones de restricción aumentan debido a un movimiento de ascenso en la vertical del fondo de la cuenca. Los aportes terrígenos finos pueden proceder de umbrales más o menos emergidos.

Un movimiento de descenso da lugar a la sedimentación de la unidad carbonatada superior. Es probable que a tal movimiento acompañe una cierta basculación hacia el Este o que se produzcan deformaciones en el fondo de la cuenca, con la acentuación de un surco hacia el área Hellín-Ontur. La sedimentación terrígena, aunque disminuye notablemente no cesa.

De nuevo un movimiento de ascenso de mayor alcance que el producido durante la sedimentación de la unidad arcillosa inferior, provoca condiciones de restricción muy acusadas. La comunicación libre con el mar abierto se establece con dificultad ya que los umbrales emergen. La sedimentación terrígena arcillosa se instala de nuevo y es probable el ambiente reductor propio de cuencas muy restringidas.

Bruscamente, aparecen condiciones muy distintas a las anteriores hacia el final de la secuencia liásica. La cuenca parece haber sufrido un movimiento general de descenso; las condiciones de restricción más o menos acusadas desaparecen por completo. Sin embargo, nada parece indicar que la zona de sedimentación haya atravesado los límites de la plataforma continental. No obstante, al final del Dogger aparecen hechos que hacen pensar en nueva regresión.

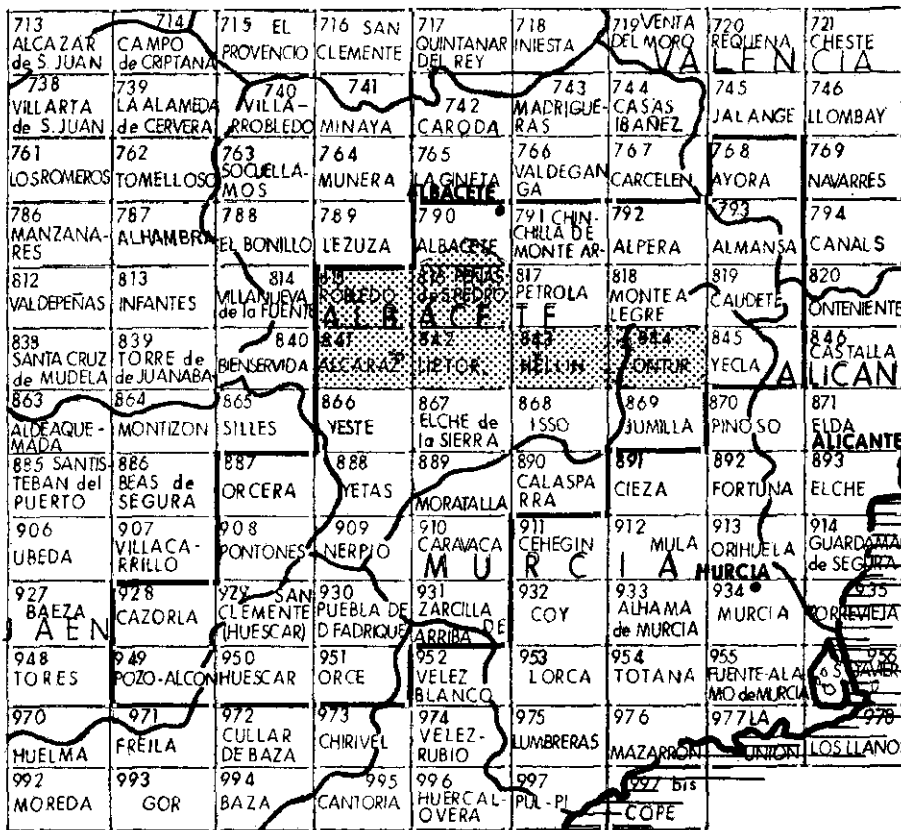
Sería fácil atribuir a un accidente tectónico —falla— la causa de un cambio tan brusco. No obstante, no se poseen en la actualidad datos suficientes para afirmar tal hecho.

CONCLUSIONES.

Hay algunos hechos que se prestan a discusión. En primer lugar los espesores de las unidades litológicas hacen pensar en una subsidencia relativa de los surcos respecto a los umbrales. Cabe, pues, pensar en que dichas unidades deben presentar adelgazamientos y aun desaparecer por completo en las zonas de umbral. Sin embargo, en el área que nos ocupa tal hecho no ocurre en absoluto; pero el trabajo en marcha aún suministrará más datos suficientes para resolver esta interrogante, hoy por hoy, insoluble.

En cuanto al proceso sedimentario en sí, puede decirse que a lo largo de las cuatro unidades que integran el Lias exclusivamente, la sedimentación ha tenido lugar en un mismo contexto ambiental, constituido por un mar epicontinental poco profundo y con medios extensos restringidos, cuyas condiciones se han acusado en dos momentos del proceso evolutivo de la cuenca, gracias a los movimientos estáticos positivos sufridos por la misma.

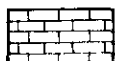
Finalmente, en parte terminal del Lias y la base del Dogger, las condiciones antes apuntadas han pasado a las de mar franco, aunque siempre de escaso fondo, gracias probablemente a fenómenos tectónicos. Al final de la sedimentación del Dogger parecen instalarse de nuevo condiciones de ambiente restringido y producirse una parada en la sedimentación con posterior emersión.



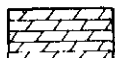
ZONA ESTUDIADA

Fig. 1

ROCAS



Caliza y cemento espático



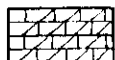
Dolomía



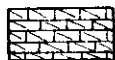
Micrita



Dismicrita



Microsparita



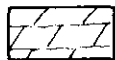
Pseudoesparita



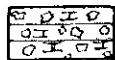
Caliza con romboedros



Caliza con cantos negros



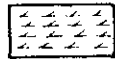
Dolomías masivas



Caliza brechoide



Arcillas



Arcillas dolomíticas

ELEMENTOS TEXTURALES



Intraclastos



Oolitos



Pelets



Arcilla



Fósiles



Ammonites



Braquiópodos



Lamelibránquios



Gasterópodos



Equinodermos



Crinoides



Corales



Espículas de esponja



Microfauna planctónica



Microfauna bentónica



Algas



Ostrácodos

CARACTERES DE LA ESTRATIFICACIÓN



Groove casts



Plano estratificación difusa—Cambio en intervalo > 5 cm.



Plano estratificación neta y regular



Intervalo en el cual se presenta una estructura

GRAFICAS DE PORCENTAJES



% de Cuarzo



% de CO₂ Ca



% de CO₂ Mg



% de arcilla



% de limo

Fig. 2.—Leyenda.

COLUMNA ESTRATIGRAFICA

①

HOJA Nº 841

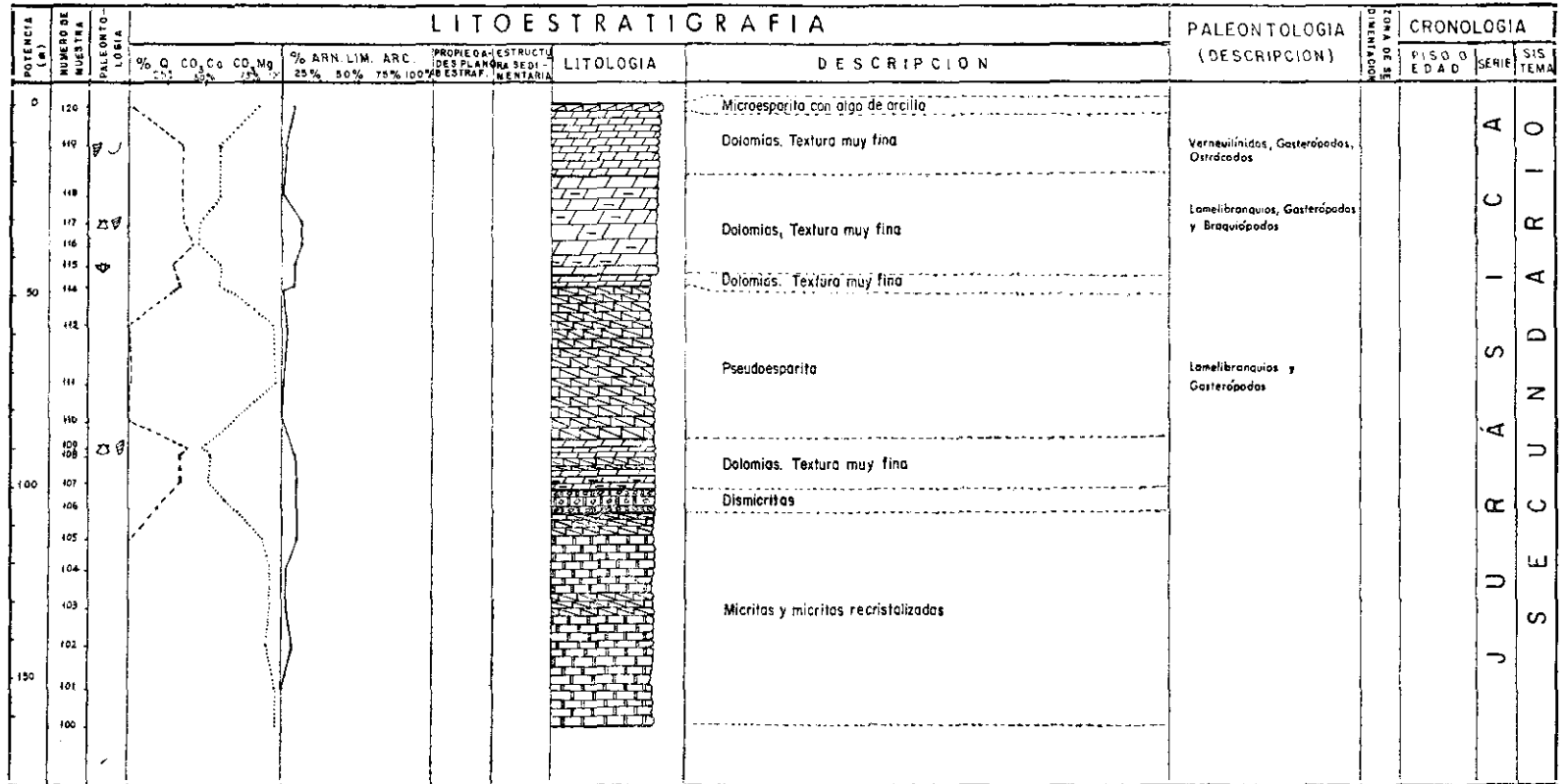


Fig. 3

COLUMNA ESTRATIGRAFICA

②

HOJA Nº 841

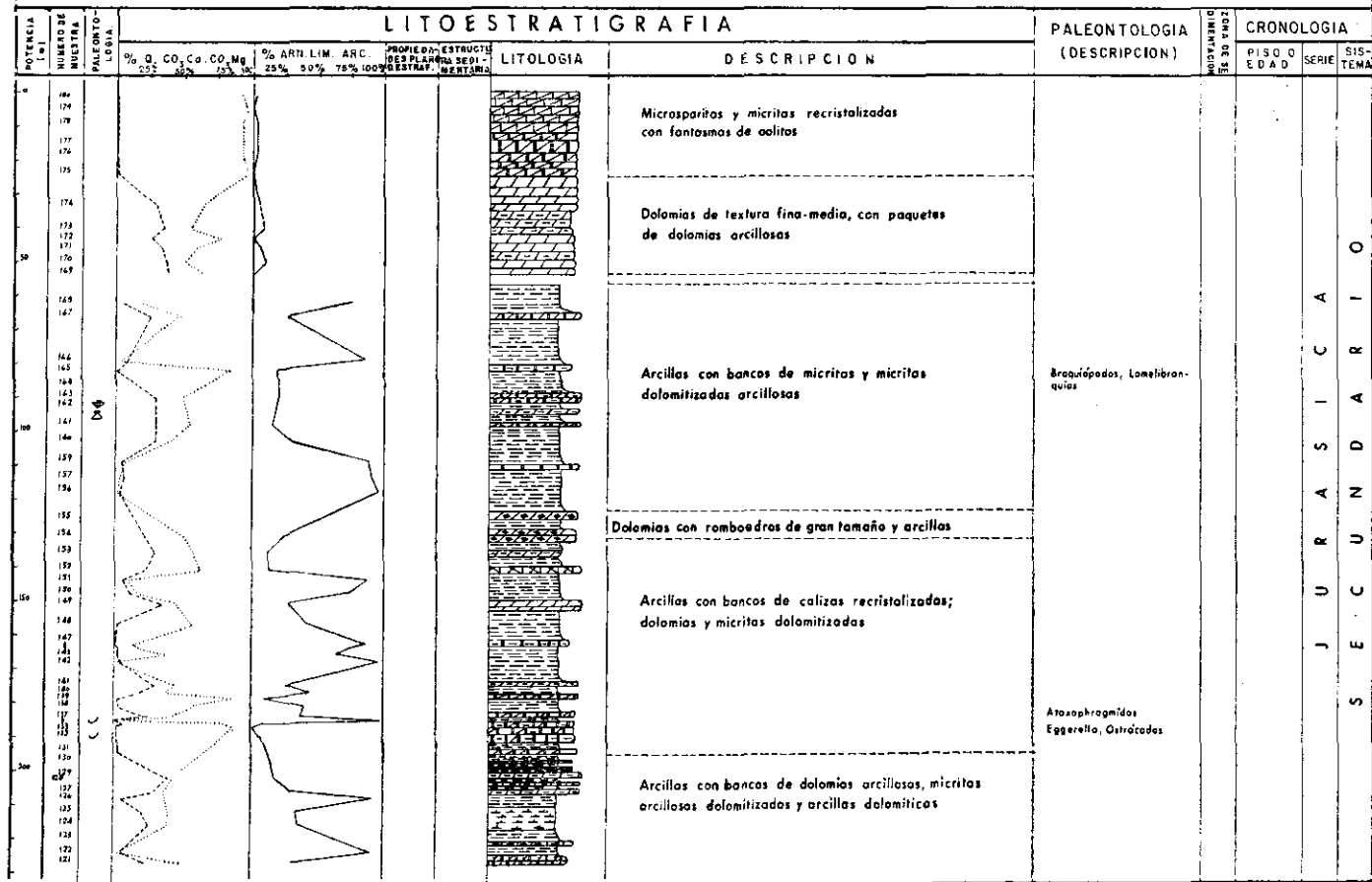


Fig. 4

COLUMNA ESTRATIGRAFICA

3

HOJA N° 815

POTENCIA (m)	NUMERO DE MUESTRA	PALEONTO- LOGIA	LITOESTRATIGRAFIA				LITOLOGIA	DESCRIPCION	PALEONTOLOGIA (DESCRIPCION)	ZONA DE ORIENTACION	CRONOLOGIA			
			% Q. CO ₂ Ca. CO ₂ Mg		% ARN. LIM. ARC.						PROPIEDAD-ESTRUCTU- DES PLANAS SED- ESTRAT. LITOLITARIA	PISO O EDAD	SERIE	SIS- TEMA
			25%	50%	75%	100%								
49							Micritas arcillosas							
48														
47														
46														
45														
44														
43														
42														
41														
40														
39														
38														
37														
36														
35														
34														
33														
32														
31														
30														
29														
28														
27														
26														
25														
24														
23														
22														
21														
20														
19														
18														
17														
16														
15														
14														
13														
12														
11														
10														
9														
8														
7														
6														
5														
4														
3														
2														
1														

Fig. 5

COLUMNA ESTRATIGRAFICA

④

HOJA Nº 816

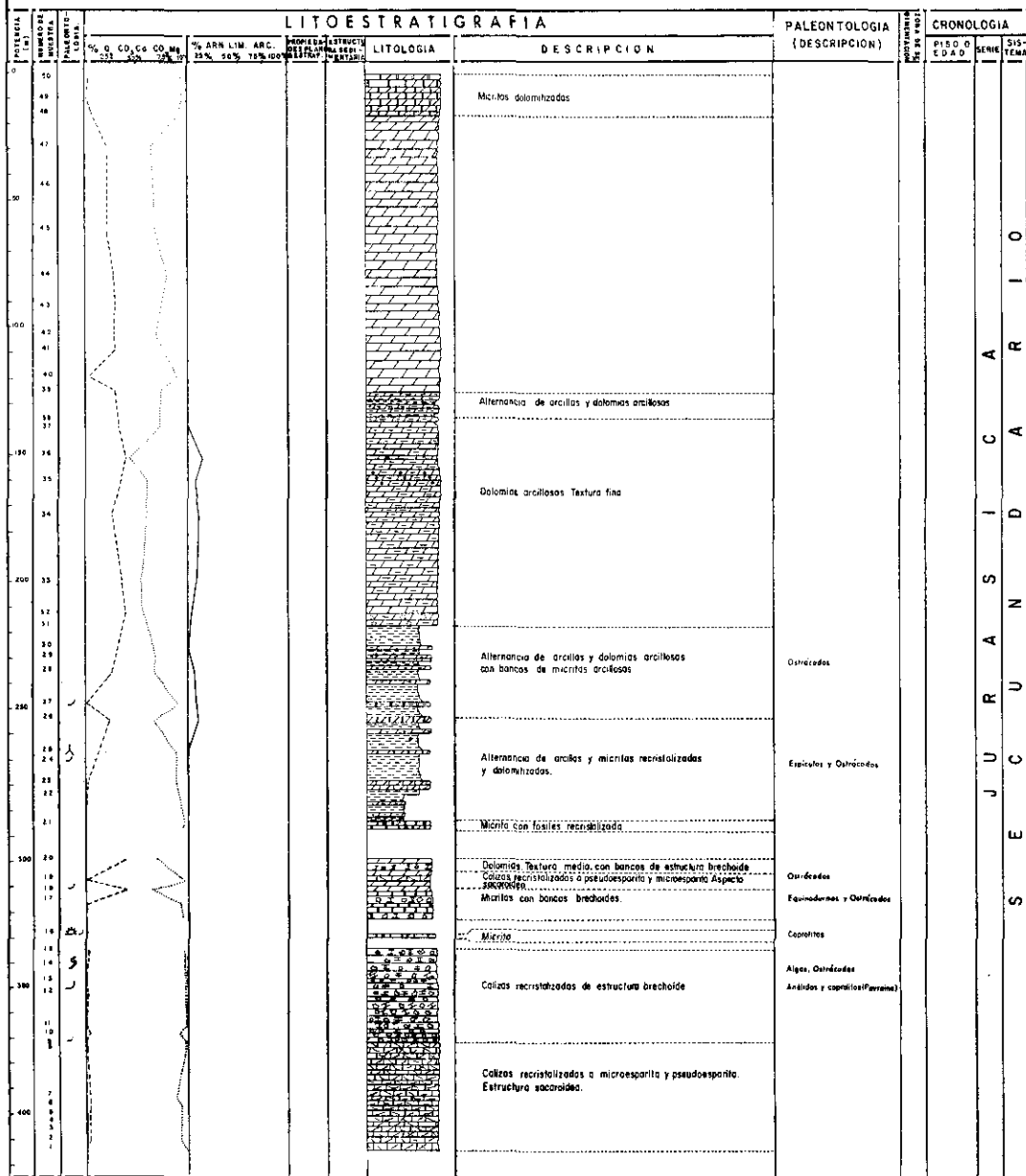


Fig. 6

COLUMNA ESTRATIGRAFICA

⑥

HOJA Nº R44 (CONTINUA)

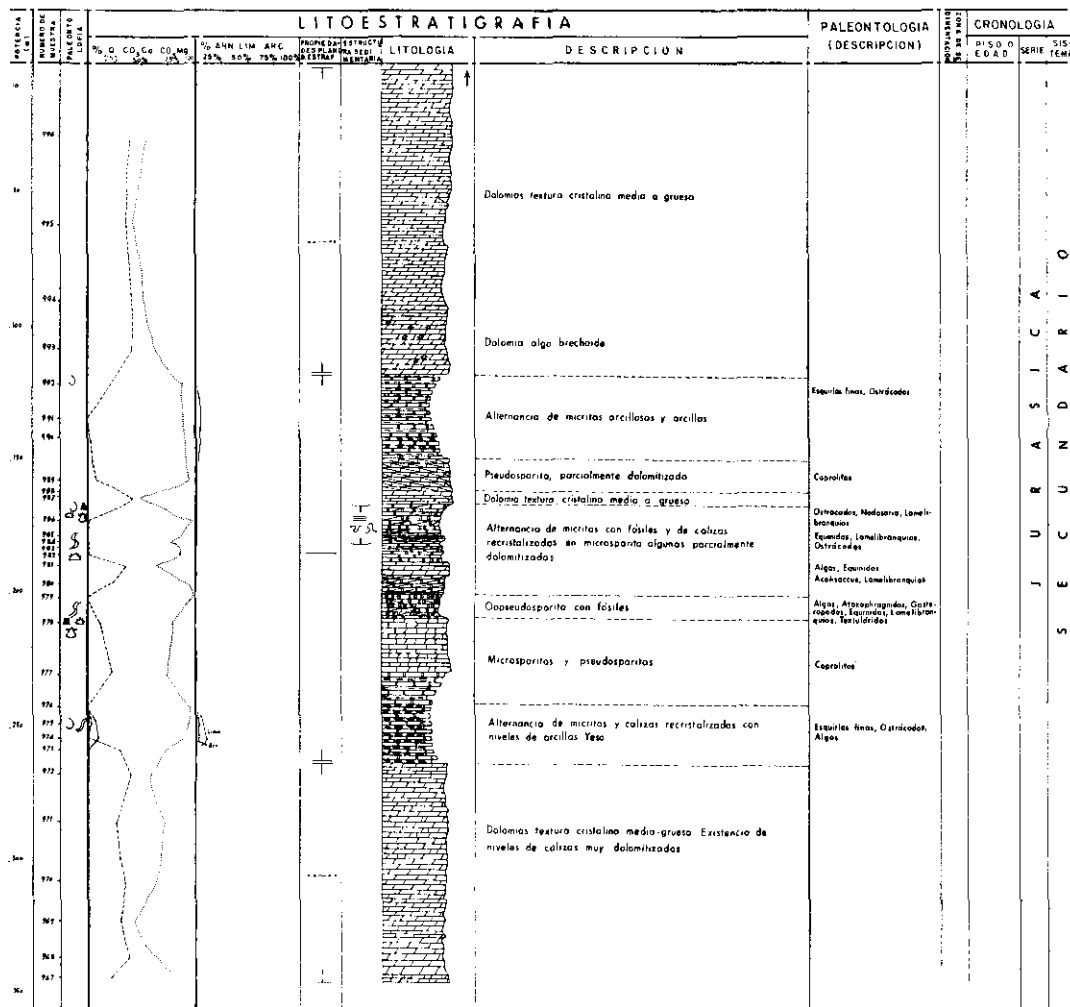
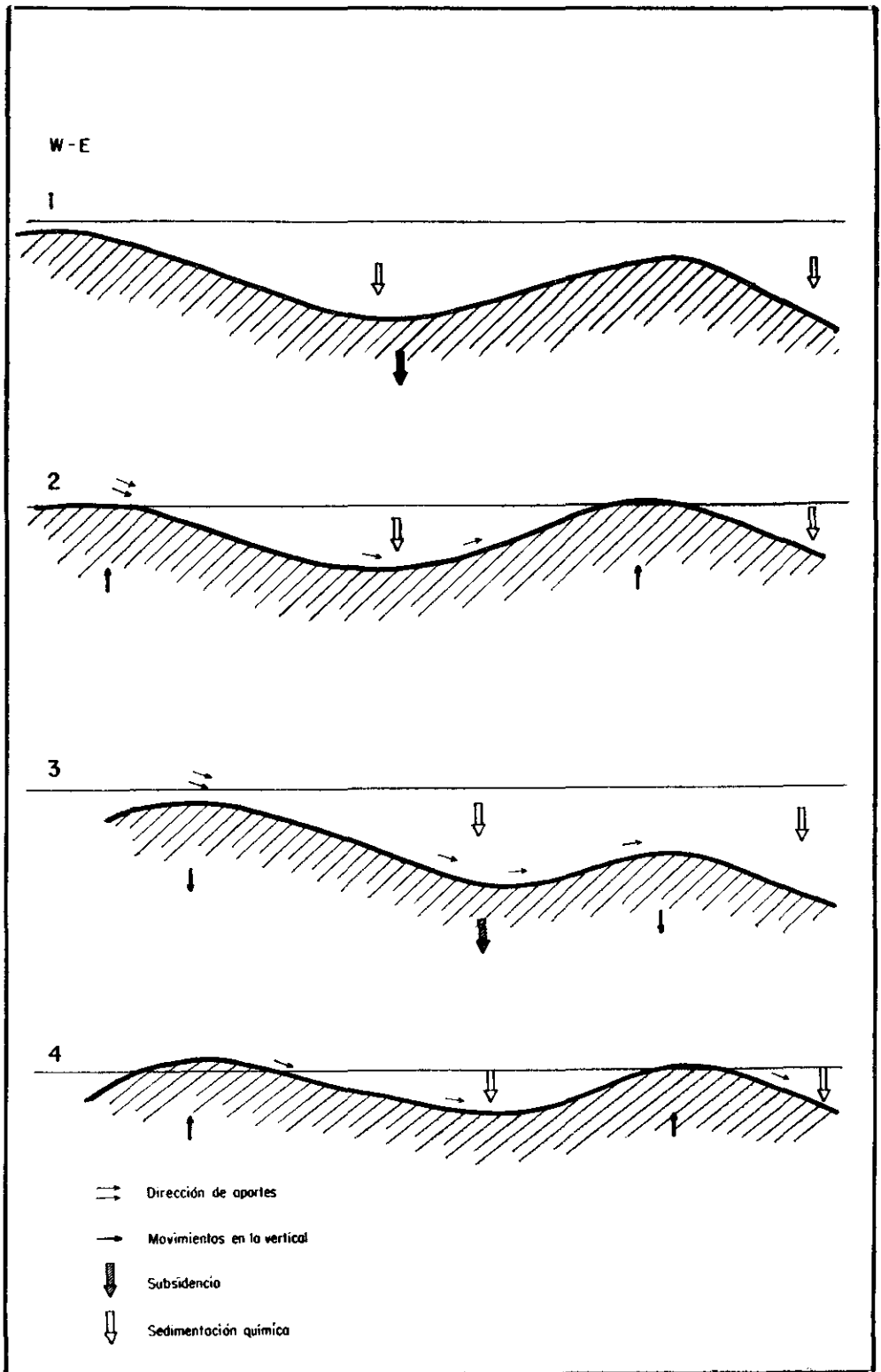


Fig. 8



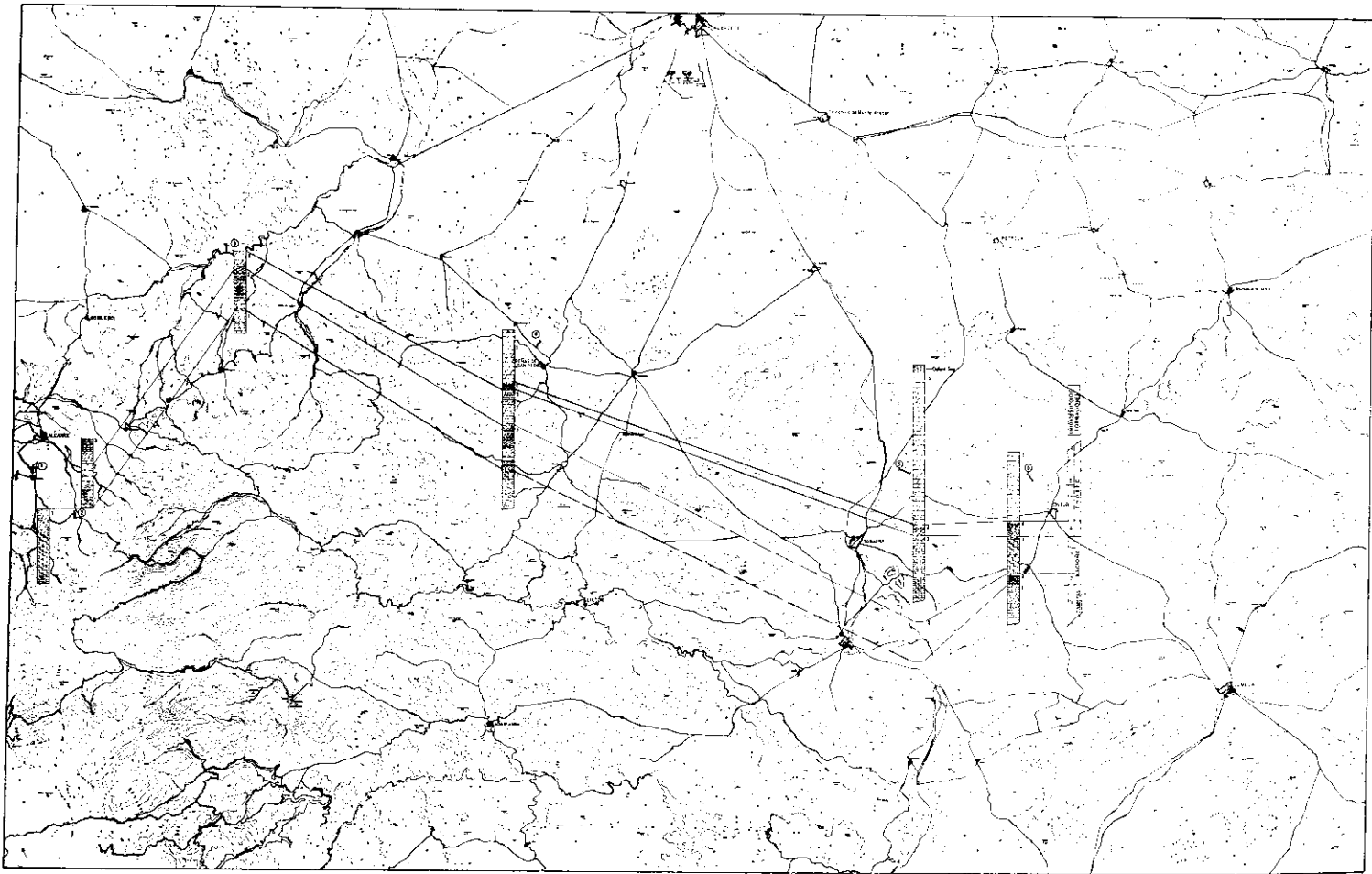


Fig. 10.—Plano de situación y correlación de los cortes. Comprende las hojas núm. 789, 790, 791, 792, 815, 816, 817, 818, 841, 842, 843, 844, 866, 867, 868, 869.
Escala Horizontal 1:200.000 — Vertical 1:15.000.