

-20908

GEOLOGIA DEL SECTOR DEL
ALTO SEGURA (ZONA PREBETICA).

NOMENCLATURA

C. J. DABRIO

Introducción.

Con el fin de facilitar la lectura e interpretación de este trabajo, se recopilan en estas páginas las nomenclaturas - utilizadas.

En primer lugar se describen muy someramente las unidades litoestratigráficas que se han definido de acuerdo con el - Código de Nomenclatura Estratigráfica (C.N.E.).

A continuación, se indican por orden alfabético las nomenclaturas de unidades geológicas y otras unidades litoestratigráficas que se han utilizado en el texto.

Finalmente, se adjunta la clave de signos común para - todas las ilustraciones.

I.- UNIDADES LITOSTRATIGRAFICAS DEFINIDAS.

Formación de Nablanca. DABRIO 1972

1.- Se define para englobar todos los materiales detríticos y - carbonatados de edad Eoceno (pp 150 y 163). Consta de un sólo - tramo (miembro) en el que se diferencian niveles de un modo local.

2.- Nombre: del punto donde alcanzan su mayor desarrollo (pp163)

3.- Area Tipo y Corte Tipo: véase fig. 62 (pp174). La situación y descripción detallada del corte tipo figuran en las páginas 162, 163 y 164

4.- Características distintivas: están indicadas en las fig.53 y 58 y en las pp.153 y 154 y 163 a 167.

5.-Límites y relaciones con las formaciones vecinas:

a) Inferior.- En Los Mirabetes es acordante con el Cretácico superior (Senonense), en el corte tipo no se observa el muro.

b) Superior.- La Formación de Cañada Hermosa concordante, aunque en parte se indentan (fig. 61, pp 173

6.- Dimensiones:

a) Extensión.- Se indica en la fig. 62 (pp174). Supera los 20x7 km. dentro del Sector estudiado, pero se extiende bastante más por los alrededores, especialmente hacia el S y SE.

b) Potencia.- Muy variable. Aumenta hacia el S y SE - desde 50m. en Los Mirabetes hasta 150 en el corte tipo.

Forma: cuneiforme (véase párrafo anterior).

7.- Edad geológica y correlaciones:

En el corte de la Cra. de Huescar es Ypresiense superior Luteciense (pp155, 156). En el corte tipo, la edad es Eoceno.

Sólo hacia el S existen materiales correlacionables, - que han sido descritos por FOUCAULT (1971) y que en realidad - constituyen la prolongación de los afloramientos considerados en esa dirección.

Formación de Cañada Hermosa DABRIO 1972.

1.- Se define en los materiales calizos de edad Eoceno constituida por un sólo tramo, que incluye paquetes diferentes según los puntos.

2.- Se denomina así por encontrarse bien representada en la Cañada Hermosa donde, además, se pueden estudiar con gran detalle sus relaciones con los materiales infrayacentes.

3.- El área tipo y el corte tipo, se indican en la fig. 62. La situación del corte tipo y su descripción detallada se indican en la pp 129 y 130. Otros cortes de referencia se tienen en las pp 141, 146, 150, 158 y 162. (consúltese el índice).

4.- Las características distintivas se recogen en la - fig. 43 y en la pp 131.

5.- Límites y relaciones con las formaciones vecinas:

a) Inferior.- En la región centro y norte es concordante con las calizas paleocenas, o acordante con el Cretácico superior. Hacia el S y SE se coloca concordante con la Formación

de Nablanca con la que, además, se indenta en parte (pág. 173).

b) Superior.- En puntos muy concretos (pp141), aparecen sobre ella las calizas oligocénicas, pero en general la coronan los materiales detríticos del Tramo 1 de la Formación de Santiago de la Espada, en discordancia angular no muy acusada.

6.- Dimensiones

a) Horizontal: se indica en la fig. 62 y supera los 40 x 22 km. en el sector estudiado, pero como se reconoce más al E de Nerpio (fig. 3), puede estimarse superior a 70x30 km.

b) Potencia: Es variable y aumenta hacia el S y SE, según se expresa en las fig. 60 y 61. En el corte tipo la potencia mínima es de 40 m. (pp 132).

Forma: en conjunto es cuneiforme como se ha indicado en el párrafo anterior.

7.- Edad y correlaciones.

En el corte de la Cra. de Huescar, se ha datado como Ypresiense terminal y, sobre todo Luteciense (pp156). En el corte tipo, sólo se ha podido datar como Eoceno.

No existen hacia el N y NW materiales comparables a los que se tratan aquí, pero al E y SE están representados con profusión y los citan FOURCADE (1970) y JEREZ MIR L. (1971).

Hacia el S, FOUCAULT (1971), cita materiales semejantes que deben encuadrarse en la Formación de Cañada Hermosa.

Calizas Bioclásticas de Pontones DABRIO 1972

1-2- Definición y nomenclatura: véanse pp 275 y 276.

Se denomina de este modo al conjunto litológico inferior de los diferenciados en el Mioceno. Alcanza su máximo desarrollo en las cercanías de Pontones.

3.- El área tipo es la que cubren los afloramientos que se indican en la fig. 63. No se ha establecido ningún corte tipo.

4.- Los límites y relaciones con las formaciones vecinas se discuten en las pp 274 a 276.

5.- Las figuras 63 y 131 ponen de manifiesto sus dimen

siones, que como mínimo son 25 x 5 km.

Potencia: ver pp 273, donde se expresan además sus características distintivas.

Forma: tabular.

Edad y correlaciones: se estudian en las pp 273 y 274.

Formación de Santiago de la Espada

DABRIO, FERNANDEZ y POLO 1971.

Fué definida según las normas del C. N. E. en una nota previa. En este trabajo se completa el estudio y se amplía a escala regional.

El área tipo se considera en la actualidad más extensa llegando hasta el W de Pontones (fig. 63 y, en especial, 132,- 133 y 134).

El corte tipo se estudia con mayor detalle en las pp 179 y sgtes. y se expresan sus características distintivas.

Límites y relaciones con otras formaciones.

a) Inferior: el contacto con las Calizas Bioclásticas de Pontones se estudia en la pág. 275. Respecto a los materiales cretácicos y paleógenos es discordante angular, si bien de pequeño ángulo en líneas generales.

b) Superior: en discordancia angular, se sitúan sobre ella los materiales de la Formación de Don Domingo (pp 285, 286 y 300) o los del Plioceno.

Dimensiones.- Las que se ofrecieron cuando se definió son menores que las reales. En la actualidad, con un conocimiento regional más amplio, se puede afirmar que supera los 80 x 40 km. como mínimo, considerados desde el S de los Campos de Hernán Pelea hasta Férez y Moratalla-donde han sido estudiados por JEREZ MIR (1971)- y desde el W de Orcera hasta el Sur de la Sierra de Taibilla (fig. 3). No obstante, debe extenderse hasta la región Yecla-Jumilla-Hellín, donde la estudia FOURCADE (1970), con lo que la longitud mínima superaría los 100 - 110 km.

Potencia: es muy variable, lo cual se traduce en una forma asimismo irregular (figs. 107 y 108).

Edad.- En Pontones, el Tramo 1 se ha datado como "Helveciense" superior-Tortonense (pp 256) y en el C^o de Siles, el Tramo 3 como Tortonense. La edad queda pues comprendida en el Mioceno inferior-medio.

Formación de Don Domingo DABRIO 1972

1.- Se define esta Formación en los materiales carbonatados y detríticos que constituyen el conjunto litológico más moderno de los diferenciados en el Mioceno (pp285). Consta de dos tramos que en el corte tipo son: el inferior de calizas bioclásticas y el superior margoso.

2.- El nombre se adopta del Caserío de Don Domingo, en cuyos alrededores se establece el corte tipo de la formación.

3.- El área tipo se indica en la fig. 135 y corresponde a la región cubierta por el mar aproximadamente.

El corte tipo es doble (fig. 109) y se recoge en la fig. 63 con el número I (a y b). La localización se tiene en la pág.285 y la descripción en la 287. Otros cortes de referencia se indican en las pp 289, 295 y 298.

4.- Características distintivas: véanse pp287 y fig - 110. En otros puntos (pp 289, 295 y 298) las características son diferentes.

5.- Límites y relaciones con las formaciones vecinas:

a). Inferior.- Discordante angular sobre los materiales del Cretácico superior o los de la Formación de Santiago de la Espada (pp 285, 286 y 300).

b) Superior.-Sobre ella se sitúan los materiales pliocénicos en discordancia angular suave. (pp 303).

6.- Dimensiones.

a) Horizontal: Sus afloramientos se concentran especialmente en la Vega de Don Domingo - Santiago de la Espada (fig. 63) y como mínimo ocupa una extensión de 20 x 8 km.

b).Potencia: en el corte tipo es de 60 metros aproximadamente, pero en otros puntos es algo diferente.(fig 118).

Forma: en líneas generales tabular, aunque con tendencia a ser cuneiforme hacia el S y SW.

7.- Edad y correlaciones.

La edad deducida del estudio de los Foraminíferos planctónicos es Tortonense medio-base del Tortonense superior.

Las correlaciones dentro del sector estudiado, se indican en la fig 118. No se dispone de datos de la región situada inmediatamente al E sobre su posible existencia, ya que en las demás no está representada.

No parece descabellado suponer equivalentes las discordancias intratorntonenses de este sector con las descritas por FOURCADE (1971) en la región Jumilla-Hellín-Yecla y por JEREZ MIR L. (1971) en la de Moratalla, aunque este autor la date como Aquitano-Burdigaliense.

II.- OTRAS NOMENCLATURAS UTILIZADAS.

Formación de Hornos-Siles LOPEZ GARRIDO 1971

Comprende un conjunto de materiales detríticos de "Facies Keuper" y otro calizo arcilloso de "Facies Muschelkalk". Hacia la parte superior existen niveles evaporíticos.

Su edad es Triás. Constituye la base en que se apoyan los materiales jurásico-cretácicos de las Unidades de la Sierra de Cazorla y del Segura.

Unidad de Beas de Segura LOPEZ GARRIDO 1969

La constituyen una alternancia de materiales detríticos y carbonatados de facies muy litoral y cuya edad parece ser Jurásico sin mayor precisión.

Está afectada por una estructura en escamas.

Aflora inmediatamente al W de región incluida en este estudio.

Unidad de la Sierra de Cazorla DABRIO y LOPEZ GARRIDO 1971

Sinonimias.-

FOUCAULT (1965 b): Serie de Sierra de Cazorla

LOPEZ GARRIDO (1969): Serie de Fuentepinilla

LOPEZ GARRIDO (1971): Unidad de la Sierra del Segura.

Es el estudio más completo y detallado de los efectuados hasta ese momento.

Aflora al W del Río Guadalquivir en la Sierra de la - que toma el nombre. Comprende términos Jurásicos desde el Lías al Kimmeridgense, de naturaleza esencialmente carbonatada. En el Kimmeridgense se encuentra un episodio detrítico hacia el W

Sus características distintivas se enuncian en las pp 41 y sgtes.

Su estructura interna está constituida por escamas de vergencia general hacia el W. y dirección NNE - SSW .

Unidad de la Sierra del Segura LOPEZ GARRIDO 1971

Sinonimias.-

FOUCAULT (1964 y 1965 b): Serie de Sierra del Pozo.

LOPEZ GARRIDO y JEREZ MIR F. (1970): Serie de Navalpe
ral.

Se extiende al E del Río Guadalquivir y comprende términos - cuyas edades oscilan entre el Lías y el Senonense, con facies eminentemente carbonatadas de facies someras. En el jurásico superior son francamente marinas. En el Cretácico inferior, destaca el episodio detrítico que lo corona. El Cretácico superior es dolomítico y los del Senonense cambian de facies hacia el S, desde facies costeras a francamente marinas. (pp 354 y 355)

Desde el punto de vista tectónica se caracteriza por - una estructura de pliegues y fallas con desarrollo de grandes fallas de desgarre y, localmente, estructures en escamas (pág 334 y 335).

SIGNOS UTILIZADOS EN LAS
ILUSTRACIONES

SIGNOS LITOLÓGICOS



Cantos de cuarcita



Conglomerados
con cemento calcáreo



Arenas



Areniscas de cemento calcáreo



Margas y/o lutitas



Margas calcáreas



Margas dolomíticas



Calizas bien estratificadas



Calizas masivas



Calizas nodulosas



calizas algo arriñonadas



Calizas margosas y/o margocalizas



Calizas arenosas o detríticas



Calizas de Algas



Calizas brechoides



Calizas dolomíticas



Dolomías bien estratificadas



Dolomías masivas

^

Yeso

EXPESION DE LOS PORCENTAJES DE MINERALES PESADOS

90 - 100%	T
80 - 90%	9
70 - 80%	8
60 - 70%	7
50 - 60%	6
40 - 50%	5
30 - 40%	4
20 - 30%	3
10 - 20%	2
5 - 10%	1
1 - 5%	R
menos de 1%	t

BIOESTRATIGRAFIA

	Macrofauna s. l.		Microfauna
	Ammonites		Microfauna planctónica
	Belemnites		Microfauna bentónica
	Braquiópodos		Globigerinas
	Lamelibranquios		Globotruncanas
	Gasterópodos		Globorotalias
	Equínidos (o sus restos)		Nummulítidos y Orbitoíddidos
	Radiolas de Equínidos		Alveolínidos
	Crinoides		Milióolidos
	Corales		Orbitolinas
	Briozoos		Discorbidae
	Espículas de Esponjas		Ostrácodos
	Filamentos		Algas
	Restos de Peces		Caráceas
			Melobesias
			Anélidos

-20908