

B R E V I O R A

GEOLOGICA ASTURICA

AÑO XII (1968)

O V I E D O

Núm. 2

INSTITUTO DE GEOLOGIA APLICADA DE LA FACULTAD DE CIENCIAS, UNIVERSIDAD.
CONSEJO SUPERIOR DE INVESTIGACIONES CIENTIFICAS

Salvador Reguant (*) y Jaime Truyols ().**—EL *NUMMULITES* AFF. *BIEDAI* DE CABO ORIAMBRE (SAN VICENTE DE LA BARQUERA, SANTANDER) Y SU SITUACION ESTRATIGRAFICA.

La sucesión terciaria de la Playa de Merón (San Vicente de la Barquera) a partir de Cabo Oriambre, se compone de dos partes: la serie eocena, que para MENGAUD (1920) comprende el Cuisiense y el Luteciense, y la serie oligocena de tonos rojizos que (también según MENGAUD) tiene una gran semejanza con el Oligoceno de Biarritz. El contacto entre ambas está tectonizado y no es fácil relacionar ambas series y poder ofrecer una visión continua de la sedimentación paleógena.

En el núcleo de un pequeño sinclinal aparece una lumaquela que constituye el nivel más alto de la serie eocena de la Playa de Merón, cerca de la punta de Cabo Oriambre. Este nivel fue reconocido ya por MENGAUD (loc. cit.), el cual lo sitúa también en la parte superior de la serie eocena. Este autor encontró sólo en esta lumaquela *Nummulites aturicus* (= *perforatus*).

Evidentemente la presencia de formas afines a *N. perforatus* DENYS DE M. se presenta como dominante. No obstante, además de microfauna indeterminada, hemos hallado también aunque en escaso número, ejemplares de

Nummulites aff. *millecaput* BOUBEE

Assilina aff. *exponens* (SOWERBY)

Discocyclina sp.

El estudio de los *Nummulites* afines a *N. perforatus* ha sido últimamente reemprendido con criterios modernos especialmente por SCHAUB (cfr. p. ej., SCHAUB,

(*) Instituto Jaime Almera de Geología, Sección de Paleontología. Barcelona.

(**) Departamento de Paleontología, Universidad de Oviedo.

Este trabajo se ha beneficiado de la ayuda para el Fomento de la Investigación en la Universidad.

1962). También uno de nosotros (S. R.) ha estudiado, junto con CLAVELL, algunas formas del Eoceno medio de la región de Vic (Barcelona) (REGUANT & CLAVELL, 1967). Estos estudios han permitido precisar el valor paleontológico y estratigráfico de dichas formas.

Las conclusiones a que se puede llegar (basadas en estos estudios) con referencia a la forma de la Playa de Merón, son las siguientes:

1.^a La forma de la Playa de Merón pertenece a la línea evolutiva *N. crusafonti-N. biedai* (cfr. REGUANT & CLAVELL, 1967).

2.^a La forma de la Playa de Merón es una forma intermedia entre *N. puigsecensis* y *N. biedai* (figs. 1 y 2). De acuerdo con los criterios paleontológicos modernos (cfr. SIMPSON, 1961), esta línea evolutiva ha sido segmentada con el establecimiento de las tres especies sucesionales siguientes (puestas por orden evolutivo-estratigráfico):

N. crusafonti REGUANT & CLAVELL, del Luteciense superior.

N. puigsecensis REGUANT & CLAVELL, del Biarritzense inferior.

N. biedai SCHAUB, del Biarritzense medio-superior y superior.

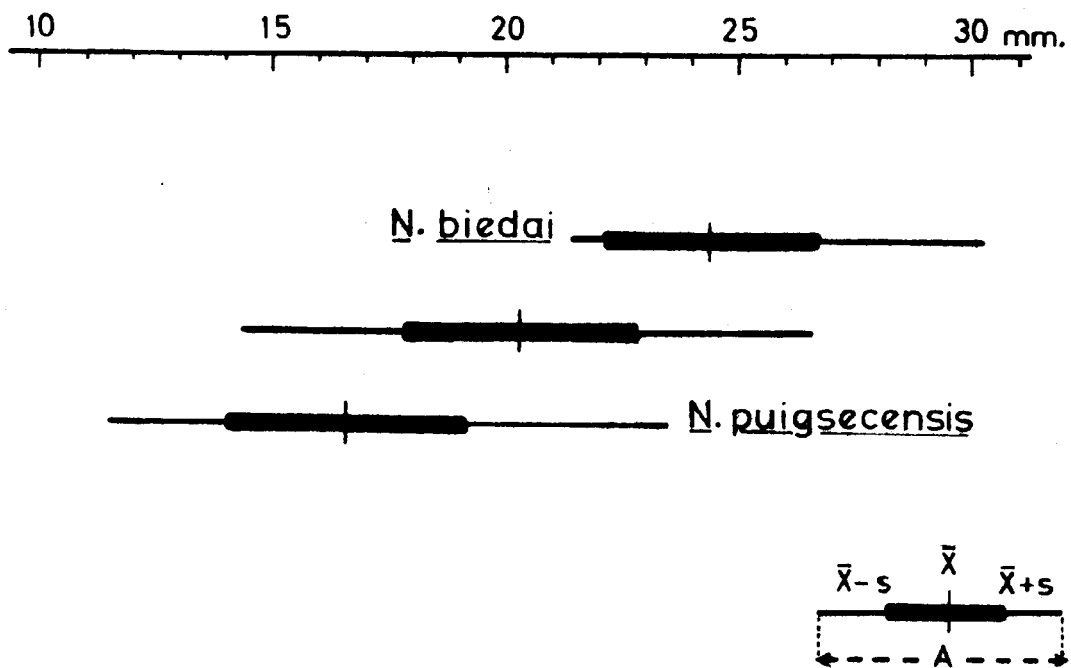


Fig. 1.—Diámetro de las formas B. Comparación de *N. biedai* (topotipos) y *N. puigsecensis* (topotipos) con la forma de la Playa de Merón, cerca del Cabo Oriambre. A = amplitud máxima de variación. \bar{X} = media aritmética. s = desviación típica.

3.^a La forma de la Playa de Merón pertenece al Biarritzense (posiblemente medio). En efecto, se coloca entre dos formas claramente biarritzenses, como se puede comprobar en las figuras adjuntas.

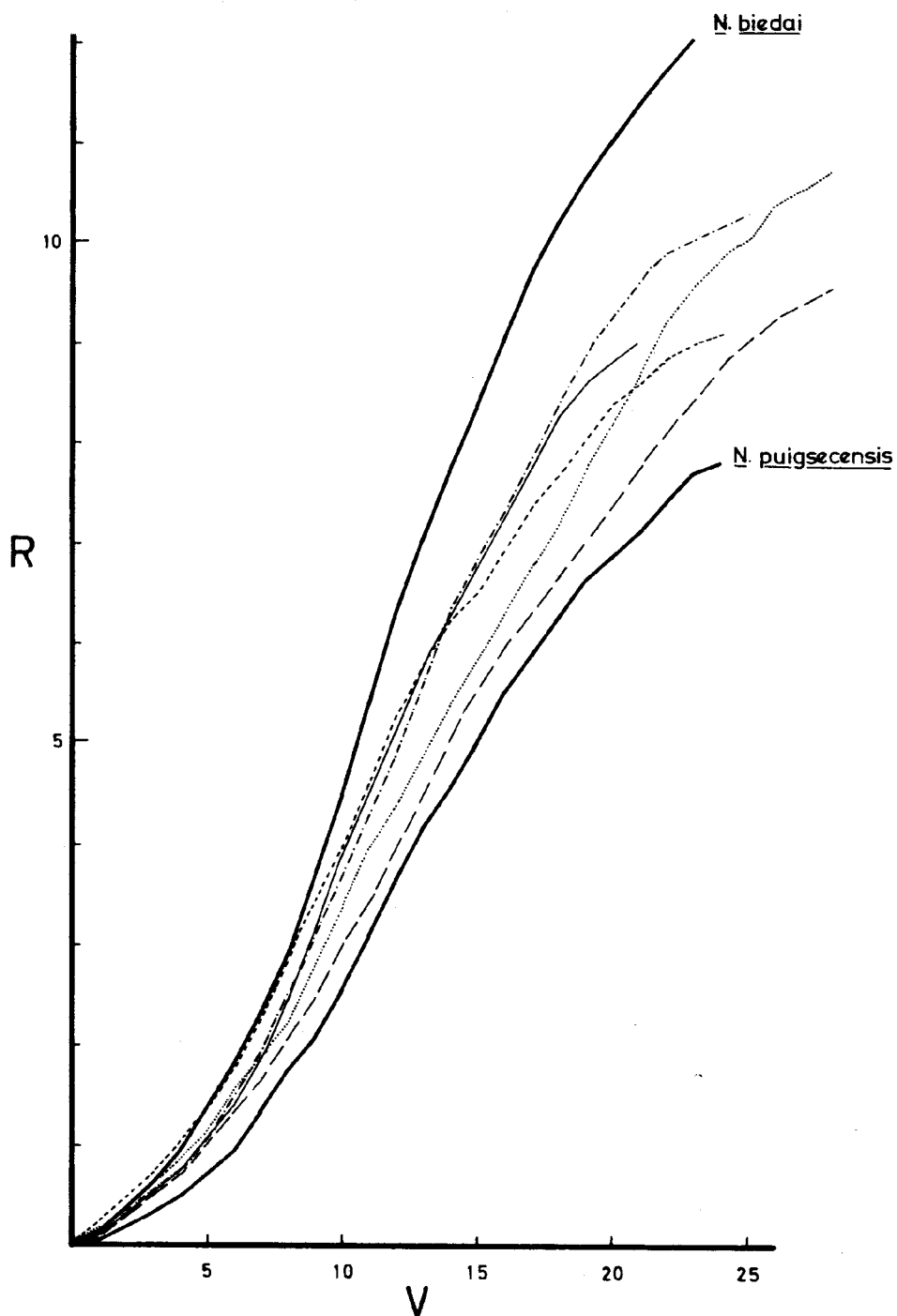


Fig. 2.—Relación Radio en mm. (R)/número de vuelta (V), en las formas B. Comparación de *N. biedai* (media de 4 topotipos) con ejemplares de la Playa de Merón, cerca del Cabo Oriambre.

El término Biarritzense de HOTTINGER & SCHAUB (1960) no es admitido por todos los investigadores. No obstante nosotros lo usamos normalmente ya que en la estratigrafía surpirenaica resulta muy útil, dada la potencia grande de las series del Eoceno medio y la existencia de niveles de este Eoceno medio por encima del Luteciense típico. En la misma región de San Vicente de la Barquera, sólo se había caracterizado hasta el presente el Luteciense típico, que en su parte superior viene

representado por la Caliza de Colombres (HOTTINGER & SCHAUB, 1964), además de un Priaboniense («calcaire rose à Polypiers» de MENGAUD), cuya atribución es dudosa. Prescindiendo de este último nivel, sujeto en estos momentos a una revisión, se debe decir que la forma estudiada se sitúa por encima de la Caliza de Colombres y aun de la Arenisca de La Acebosa y las Margas de la estación de San Vicente. Con ello su atribución al Biarritzense medio no parece sino confirmar los puntos de vista de los investigadores precedentes.

4.^a La existencia de esta forma permite una correlación entre los sedimentos surpirenaicos desde San Vicente de la Barquera hasta Figueres (Gerona) en el extremo oriental de la Cordillera pirenaica (REGUANT, 1968).

HOTTINGER, L. & SCHAUB, H. (1960).—Zur Stufeneinteilung des Paleocaens und des Eocaens. Einführung der Stufen Ierdien und Biarritzien, *Eclog. Geol. Helvet.*, vol. 53, 1, pp. 453-479. Basel.

———. (1964).—Les séries paléogènes de quelques bassins méditerranéens (in HOTTINGER, L., LEHMANN, R. & SCHAUB, H. Données actuelles sur la Biostratigraphie du Nummulitique méditerranéen), *Mem. Bur. Rech. Géol. et Min.*, n.º 28 (*Colloque sur le Paléogène, Bordeaux, Septembre 1962*), pp. 611-625. París.

MENGAUD, L. (1920).—Recherches géologiques dans la région cantabrique, *Libr. Scient. J. Hermann*, un vol., 374 pp. Toulouse.

REGUANT, S. (1968).—Une échelle de Nummulites pour la stratigraphie sud-pyrénéenne, *Mem. Bur. Rech. Géol. et Min.*, n.º 58 (*Colloque sur l'Éocène, 1968*), pp. 63-70. París.

REGUANT, S. & CLAVELL, E. (1967).—Descripción de algunos Nummulites afines al *N. perforatus* del Eoceno de Vic (Barcelona), *Notas y Com. Inst. Geol. Min. Esp.*, n.º 101-102, pp. 41-56. Madrid.

SCHAUB, H. (1962).—Über einige stratigraphisch wichtige Nummuliten-Arten, *Eclog. Geol. Helvet.*, vol. 55, 2, pp. 529-551. Basel.

SIMPSON, G. G. (1961).—Principles of Animal Taxonomy, *Columbia University Press*, un vol., 247 pp. New York.

C. Virgili (*), G. Mary (), L. C. Suárez Vega (*) y J. M. Brell (*).—DEPOSITOS MARINOS DEL CUATERNARIO ANTIGUO (?) SOBRE LA CUARCI-TA ARMORICANA DEL CABO TORRES (GIJON).**

Desde hace mucho tiempo se conocen los depósitos de las rasas asturianas (HERNANDEZ PACHECO, LLOPIS, ASENSIO AMOR, etc.). Estos sedimentos se vienen considerando como terrazas marinas de comienzos del Cuaternario.

Sobre el Cabo Torres, en el lugar conocido como Campa de Torres, a unos 100 m sobre el nivel del mar y a cerca de 3 km al E del afloramiento más oriental de los hasta ahora conocidos en el occidente de Asturias, se encuentran unos materiales detríticos, objeto de la presente nota.

(*) Departamento de Estratigrafía de la Universidad de Oviedo; (**) Collège Scientifique Universitaire du Mans, de l'Université de Caen.