

## LA CUEVA DEL ESTUCO

S.E. La Senyera

**RESUMEN.**— La sierra Espadán, a pesar de su amplia pastilla de areniscas rojas (Rodenos), posee otros estratos de dolomías y calizas de poca potencia, donde se han desarrollado algunos fenómenos carsticos muy aislados como el que citamos en este trabajo.

Hacia el año 1.980, visitamos esta cavidad de la sierra Espadán, tan conocida desde antaño en la villa de Algimia de Almohacid. Se nos informó a su vez de la existencia de un abrigo cerca, ligeramente más elevado que la cueva.

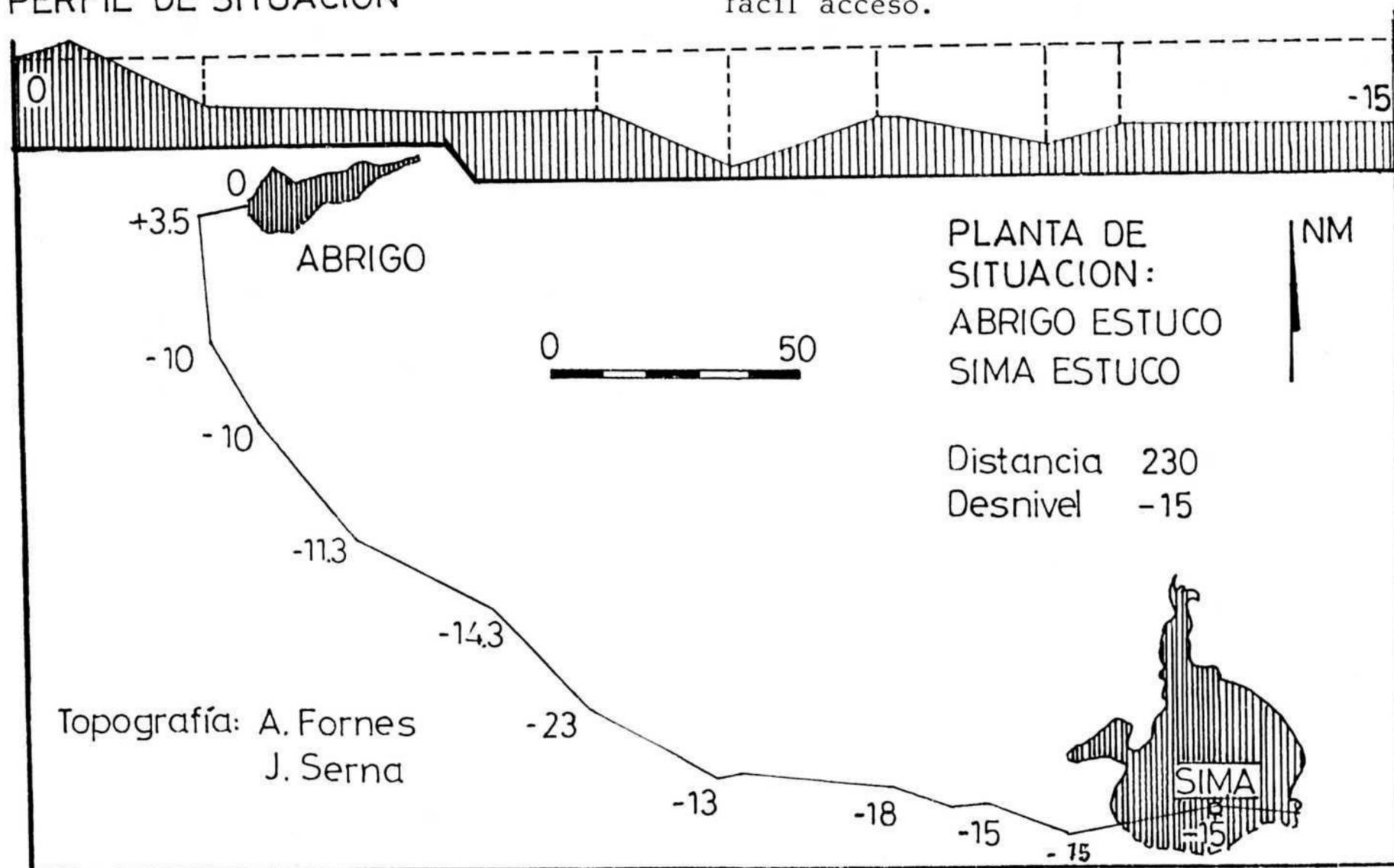
Por fin este año, y después de haberla visitado repetidas veces, realizando estudios de diversas materias, nos decidimos a publicar los resultados de estas salidas dominicales que nos sirvieron de distracción y que han dado este fruto.

Situación: X 0° 23'30"  
Y 39° 54'35"  
Z 800

**APROXIMACION.** Tomando la pista de tierra que parte del lavadero de Algimia de Almohacid a unos 4 Km. dá a su fin en una vega estrecha surcada por un arroyuelo hacia el E, y tras atravesar el arroyo, parte un camino de herradura, que asciende serpenteando.

Bordeamos unos corrales y a unos 3 Km., el camino hace una curva muy pronunciada a la derecha para cruzar una vaguada. A unos 50 m. de este punto sale otra senda que asciende hacia la parte superior del barranco, tras caminar unos 250 m. llegamos a unas tablas de frutales abandonados, y junto sobre estas en la margen derecha de la vaguada, a media altura de la loma, está situada la boca de más fácil acceso.

### PERFIL DE SITUACION



**DESCRIPCION.** La cueva del Estuco, posee dos bocas de entrada, una consta de un pozo circular de un metro de diámetro, y abre en la parte alta del salón, con una vistosa concrección que pende del techo en forma de órgano. La otra boca es una gatera, y se abre 18 m. más hacia el E., descendiendo en cómoda rampa hacia el fondo.

La gran sala, rica en formaciones estalagmíticas, es circular del llamado de tipo "bolsa", generalmente formados por la reunión de varios aportes en el mismo lugar, embalsandose el agua en su época de evolución y disolviendo los materiales de techo y paredes, por lo que queda claro que es de tipo sumidero.

La Cavidad, esta actualmente en proceso de fosilización, totalmente senil, y podemos observar en su lado N. una galería colgada de 17 m. de recorrido ascendente, taponandose con una colada producto del depósito de materiales formado cuando dejo de estar activa.

En su parte más baja, entre formaciones se observa una galería de 17 m. que quizá formó parte de una perdida del salón, actualmente senil y acolmatada por el sedimento.

Esta cavidad tiene un recorrido de 70 m. por un desnivel de 16'5 desde la boca de la sima, hasta la parte más baja de la galería inferior, y posee un volumen aproximado de 19.200 m.

## ABRIGO DEL ESTUCO

**DESCRIPCION.** Su boca de grandes proporciones (8 m. de ancho por 5 m. de altura) se abre hacia el O, y dá acceso a la única galería-sala de la que consta el abrigo. En el mismo pórtico de entrada tiene dos muros de piedra, dejando paso entre ellos al recinto, y luego en su fondo, podemos observar otro ribazo construido quizá con el fin de que el ganado no penetrara hacia una avertura existente en el interior.

Actualmente está abandonado, pero en tiempos pretéritos este abrigo se utilizó como corraliza de ganado.

**Situación:** X 0° 23'50  
Y 39° 54'55  
Z 815



**VICENTE ALMELA CABALLE**

**ARTISTA FALLERO**

C/ Justo y Pastor N° 99 Pta.12  
VALENCIA

(Taller) C/ Marchalenes N° 13  
MARCHALENES

## NOTAS GEOLOGICAS

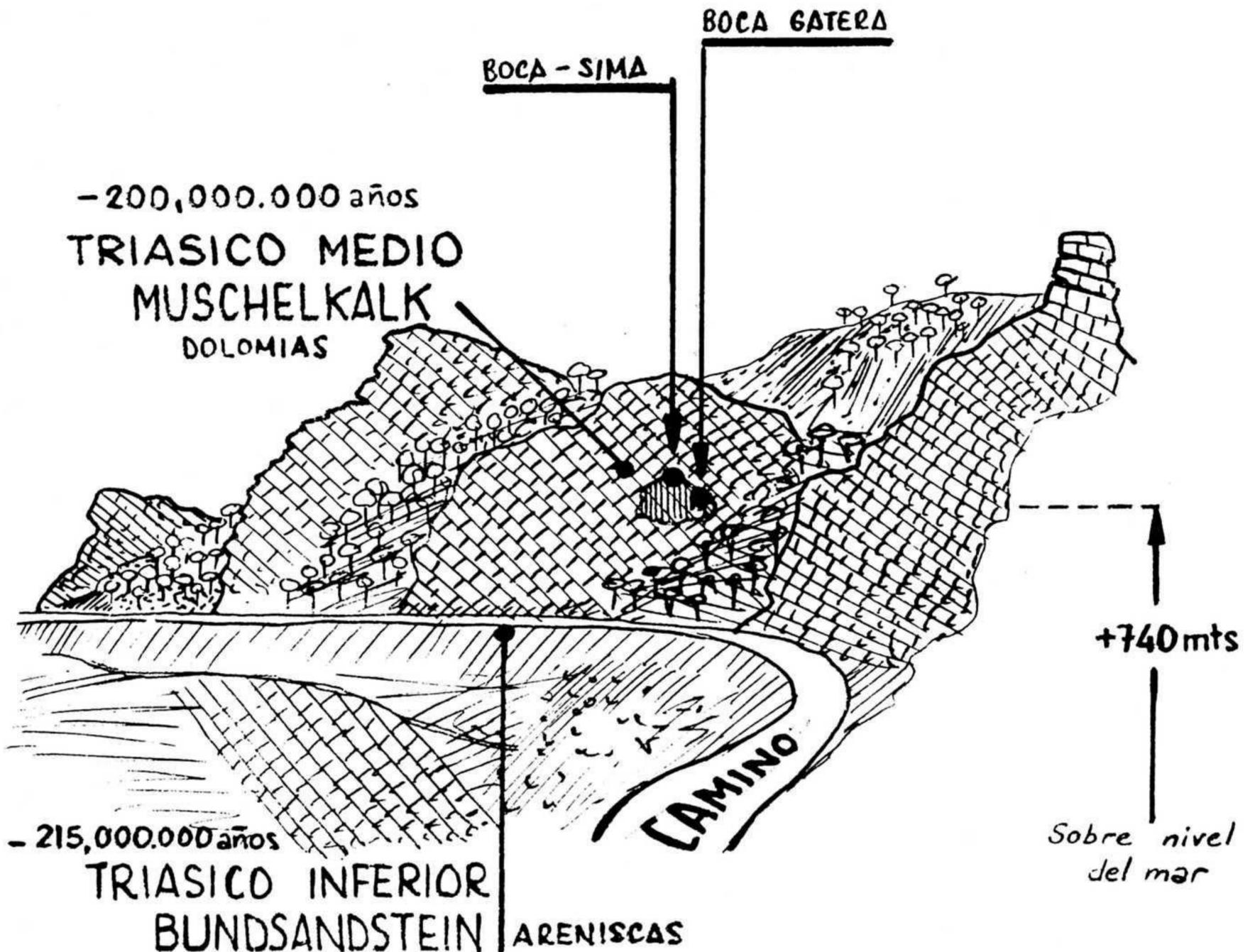
**Estratigrafía.**— La cueva del Estuco se desarrolla dentro de las calizas dolomíticas del Muschelkalk, situadas inmediatamente bajo de un cabalgamiento. El buzamiento de estos estratos es del orden de 60° N.E. Este buzamiento forma parte de la base de un gran anticlinal con eje N. O. S.E., actualmente erosionado, que arranca desde la sierra Espadan para bajar hacia el pico Herrera, donde vuelve a aparecer el Muschelkalk, ya buzando hacia el O. como caída de este anticlinal.

Dentro del plegamiento que aflora, se puede observar perfectamente toda la columna estratigráfica de muro a techo, o sea, margas arcillosas con cierta pizarrosidad en algunos niveles, alternancias de calizas micriticas, para pasar a calizas dolomí-

ticas, unos estratos de arcillas margosas, con niveles calcáreos grises para terminar con calizas dolomíticas de color pardo rojizo.

Observando el plegamiento de Oeste a Este, se nos presenta un corrimiento de pliegues fallados sucesivos, con posterior desmoronamiento. Si dividimos la evolución en tres procesos, nos encontraremos; 1º deposición o sedimentación de los estratos. 2º corrimiento con pliegue fallado. 3º erosión y desmoronamiento.

La nomenclatura del Trias clásico "facies germánica" se refiere estrictamente a la litología de sus tres tramos: Bunter (abigarrado); Sandstein (areniscas). Por contracción "Bundsandstein" se designa a veces simplemente por "Bunter", formado por areniscas rojas que en Valencia llamamos "Rodeno". Para el tramo calizo: Muschel, concha y Kalk, caliza.

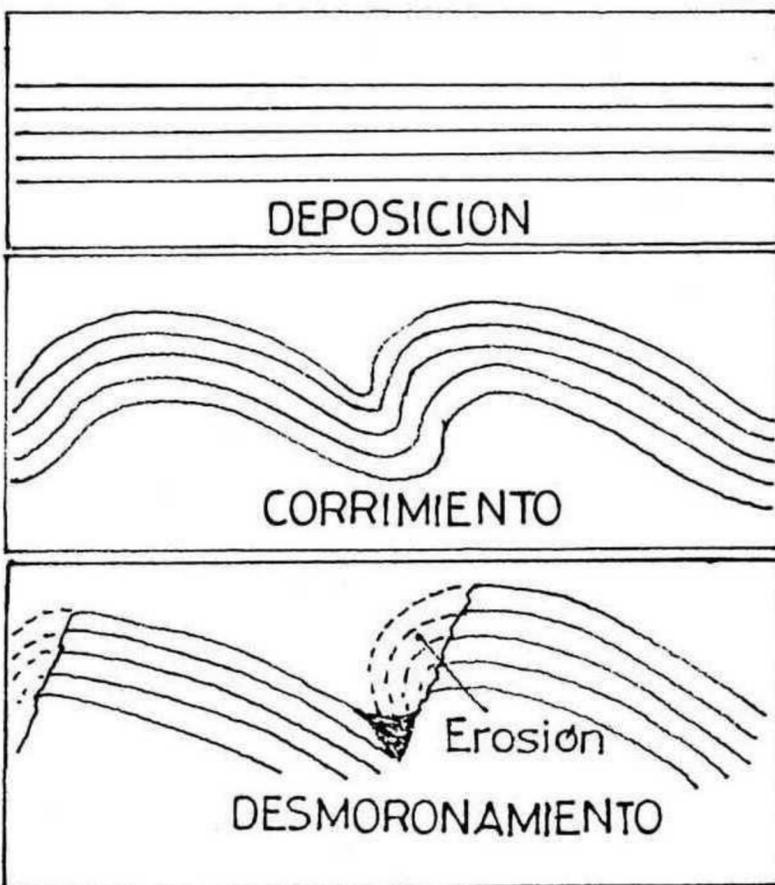


Keuper es una deformación de un término, que en un dialecto local, significa abigarrado.

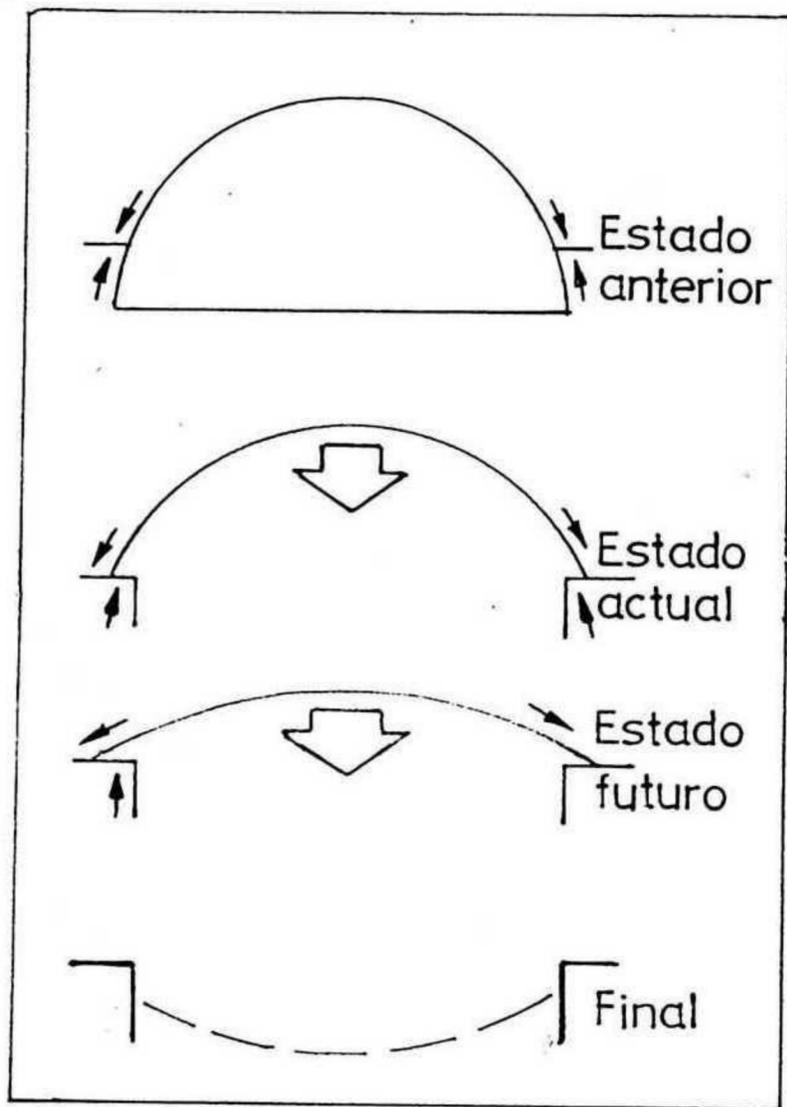
El Triásico.- El "Trias" clásico (Facies "germanica") tal como fué definido en Alemania, consta de 3 pisos perfectamente definidos: areniscas abigarradas, principalmente de color rojo en la base (BUNDSANDSTEIN), de facies deltaica (alternan con bancos de aglomerados).

Calizas conchíferas en el tramo medio (MUSCHELKALK) que corresponden a un mar somero epicontinental.

Tectónica.- Como antes hemos hecho comentario la tectónica de la zona pertenece a unas fracturas y cabalgamientos con eje N.O.-S.E. del anticlinorio de la sierra Espadan, y justo en la barrancada de la cueva, tenemos otra falla orientada N.N.E.-S.S.O casi perpendicular al frente de cabalgamiento.



Espeleogenesis.- Podemos situar el origen de la cavidad dentro del segundo proceso, o proceso orogénico, aunque mas bien, si hablamos del principio de su evolución, diremos que se desarrolla a caballo entre el corrimiento con pliegue fallido, y el proceso de erosión y desmoronamiento de los estratos en superficie, coincidiendo el acontecimiento dentro del periodo inter-

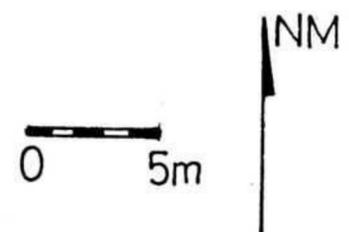
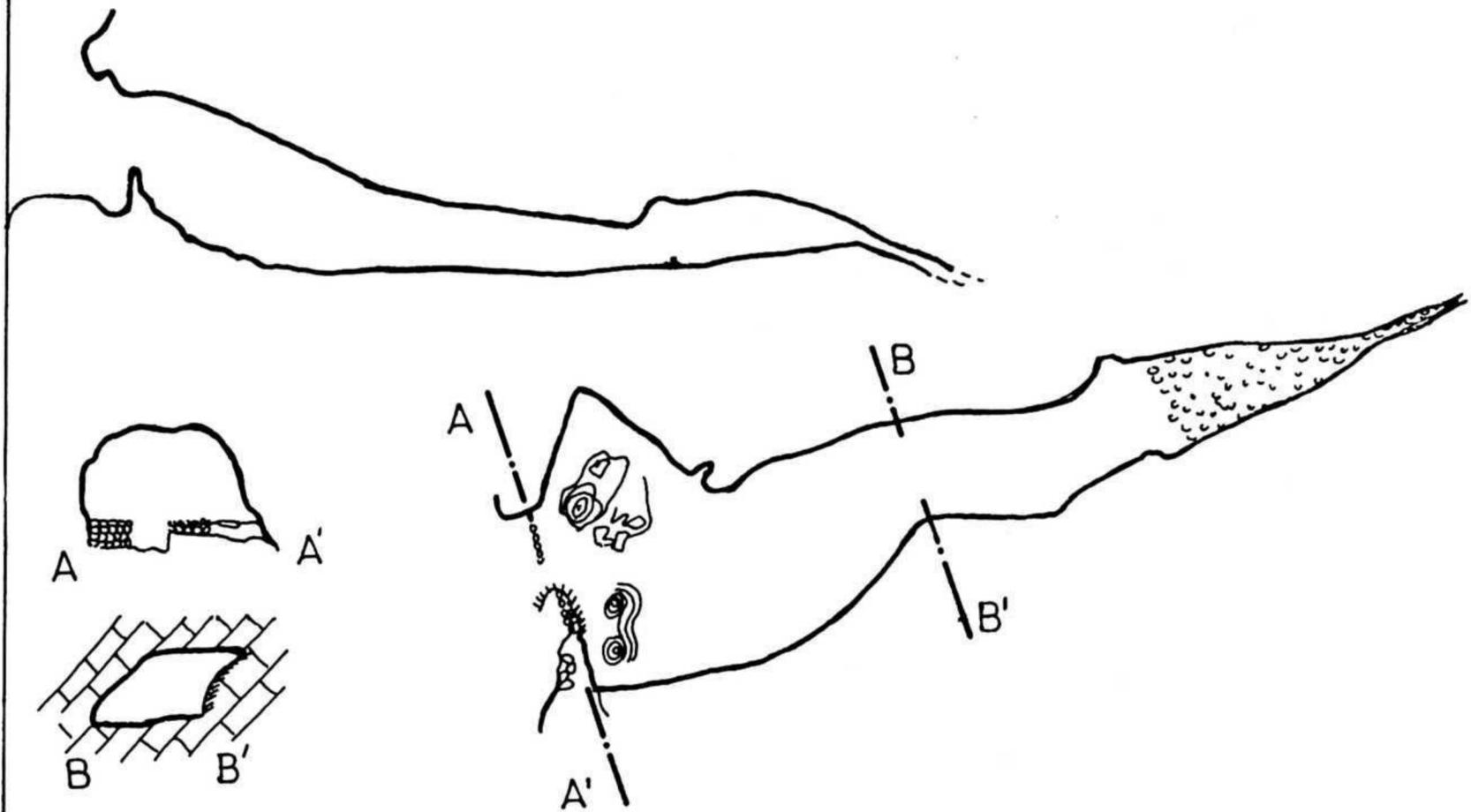


glacial Minde-Riss (Unos 300.000 años, siguiendo la datación de Phillipe Renault). La descongelación de los hielos del Mindel colaboraron en gran parte para arrastrar o disolver la masa de roca de lo que hoy es el salon, penetrando principalmente por la gatera de entrada, la galería colgada, y por las juntas de estratificación de la parte Oeste.

Tambien podemos incluir la boca de la sima como punto absorbente, aunque de menor importancia. En aquel momento el nivel del barranco estaba por encima de la cueva. Como único sistema de drenaje, tenemos una galería inferior que corre Este-Oeste, actualmente casi acolmatada de arcillas y concrecciones, pero que en su día sirvió para conducir todos los materiales disueltos o arrastrados por las aguas.

Geomorfología.- Según hemos podido observar en la evolución, la cueva del Estuco es una cavidad sumidero del barranco, actualmente colgada y en estado senil, rica en concrecciones quimiolitogénicas, que en parte po-

## ABRIGO DEL ESTUCO.



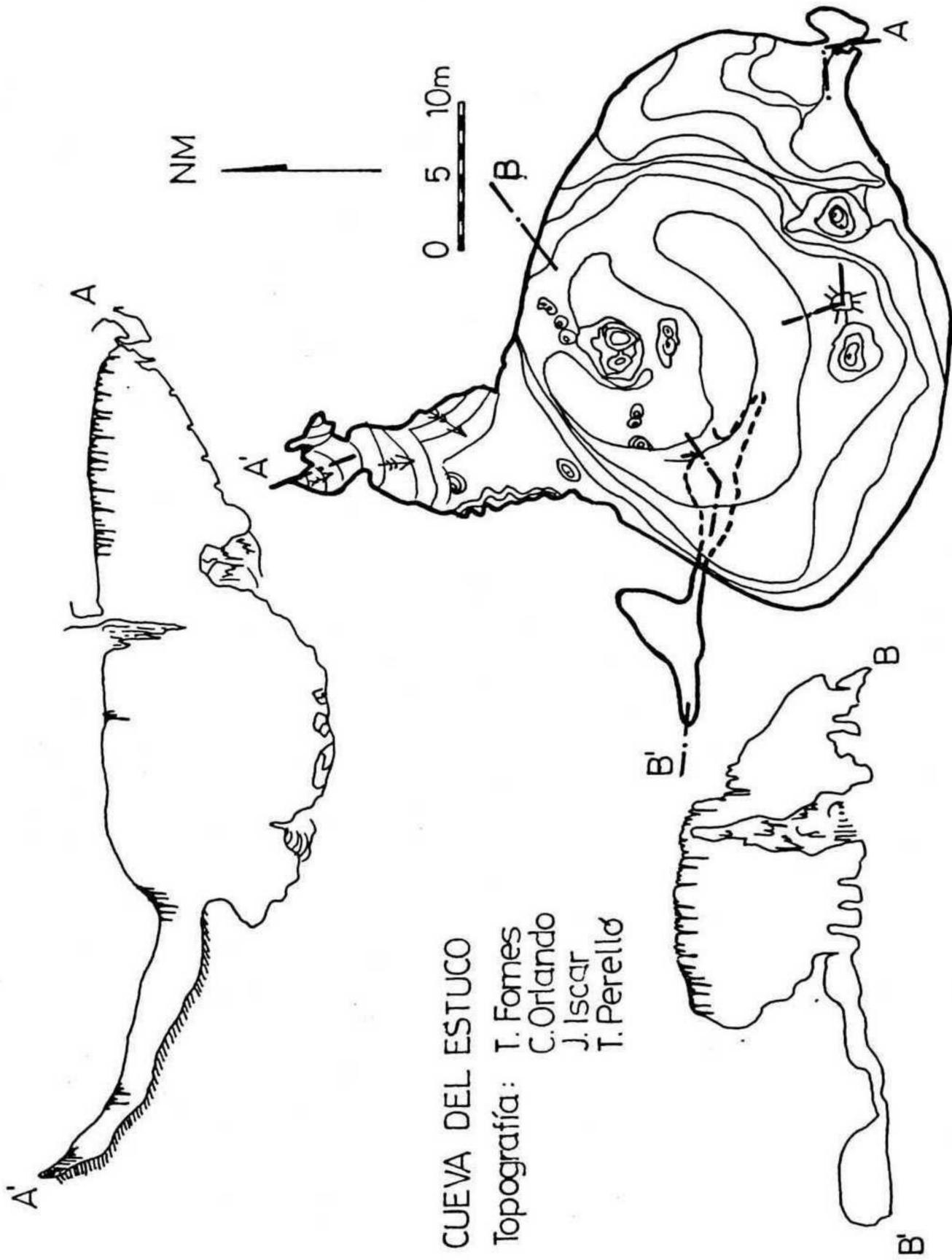
Topografía :

A. Carrion  
J. Comos

seen un iniciado proceso de descalcificación. Su concreccionamiento obedece a varias líneas de diaclasación sitas en el techo y a la gran cantidad de coladas que ciegan la mayoría de conductos que sirvieron de aporte en su época, al aprovechar las jun-

turas de los estratos.

Abrigo del Estuco.- La geología del abrigo, se adapta totalmente a la de la cueva, no obstante, no sigue las mismas directrices evolutivas. Este, es originado por una falla, ensanchada posteriormente por el agua.



CUEVA DEL ESTUCO  
 Topografía: T. Fomes  
 C. Orlando  
 J. Iscar  
 T. Perelló