

# **CAMPANA PICOS '85. VEGA HUERTA (Macizo Occidental de Picos de Europa – León)**

**Isidoro ORTIZ**

## **RESUMEN**

En el presente artículo se dan a conocer las exploraciones realizadas por la Sección de Espeleología Geológicas del 15 al 30 de Agosto de 1985 en la zona de Vega Huerta, Macizo Occidental de Picos de Europa.

Esta campaña se realizó conjuntamente con la S.E.Ingenieros Industriales de Madrid y el Y.U.C.P.C. de la Universidad de York.

De 1 e las numerosas cavidades exploradas, dos merecen especial atención, la I-45 con -267 m y la I45 con -130 m, ambas situadas en la vertical de la M-2 que con -975 m se convierte en la más profunda de esta zona (terminada de explorar en 1987 por SEII y YUCPC).

## **ABSTRACT**

The present article, deals with the exploring activities of Sección de Espeleología Geológicas between August 15th and August 30th 1985, developed in the area of Vega Huerta, Western Massif of Picos de Europa.

This campaign was made by a joint team of S.E. Ingenieros Industriales and Y.U.C.P.C. of the York University.

Two of the many explored caves are worth of special attention, i.e., I-41 (267 m deep) and I1-45 (130 m deep), both located above M-2, which its 975 depth is the deepest one in the area (its exploration was ended in 1987 by SEII and YUCPC).

## **I. SITUACION GEOGRAFICA Y ACCESOS**

La zona de trabajo se encuentra en el Macizo Occidental de los Picos de Europa, al sur de Peña Santa de Castilla (2.596 m) y en las inmediaciones de Vega Huerta. Limita al norte con Peña Santa de Castilla, al sur con Punta Extremera (2.134 m), Cuetalbo (2.163 m) y los Jous del Caballo, al este con la Canal de Capozo y al oeste con la Canal de la Duernona (SEII, 1985).

Para acceder a esta zona se debe tomar la carretera que une Cangas de Onis con Riano, desviándose hacia Soto de Sajambre. Desde este pueblo se coje una pista que nos lleva hasta Vegabano, paraje donde se ubica el campamento base (Fig. 1).

Desde allí se ha de subir a pie por el camino que, pasando por el bosque, nos lleva hasta el Collado del Frode. Tras

este, el camino continua por la base de Los Moledizos en una gran pedrera, que tras pasar por la Canal del Perro, nos lleva hasta el Collado del Burro. A partir de aquí, y por el denominado Camino del Burro, se prosigue por la plataforma superior hasta llegar a Vega Huerta, donde se ubica el campamento alto. Dicha ascensión dura aproximadamente 2'30 a 3 horas dependiendo de la carga.

## **II. SITUACION GEOLOGICA**

El Macizo de los Picos de Europa constituye una unidad situada en la parte más oriental de la Zona Cantábrica dentro del Macizo Ibérico (LOTZE, 1945; JULIVERT et al., 1971; SANCHEZ y TRUYOLS, 1983).

La estructura general de esta unidad presenta un modelo tectónico

caracterizado por la abundancia de escamas que, repitiendo las series carboníferas, origina la importante acumulación de materiales calcáreos característicos de esta unidad (FARIAS, 1982) -ver Fig. 2-.

En el sector estudiado, la serie abarca desde el Ordovícico hasta el Carbonífero superior (Fig. 3).

Los materiales más antiguos están representados por las cuarcitas de la *Formación Barrios de Luna*, que aflora en las proximidades de Vegabaño. Sobre ésta se sitúa la serie carbonífera que comienza con la *Formación Pizarras Negras de Vegamián* de edad Tournaisiense. Por encima se sitúan los niveles tableados, rojos y nodulosos de la *Caliza Griotte*, de edad Viseense inferior-Namuriense inferior (TRUYOLS et al., 1980). La serie carbonatada continúa con la *Caliza de Montaña*, dentro de la cual se han diferenciado dos formaciones (WAGNER et al., 1971): en la base se sitúan las calizas tableadas negras, laminadas y con niveles de chert de la *Formación Barcaliente*; éstas pasan gradualmente a unas calizas masivas, grises en el muro

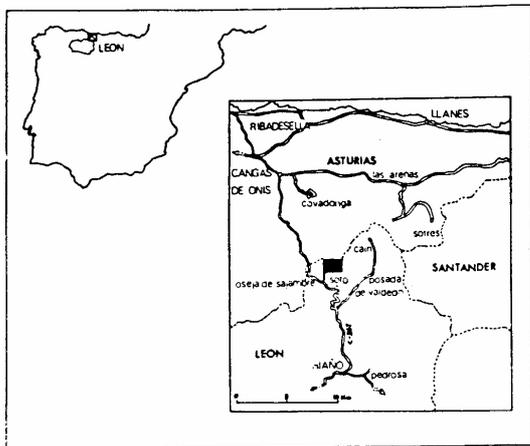
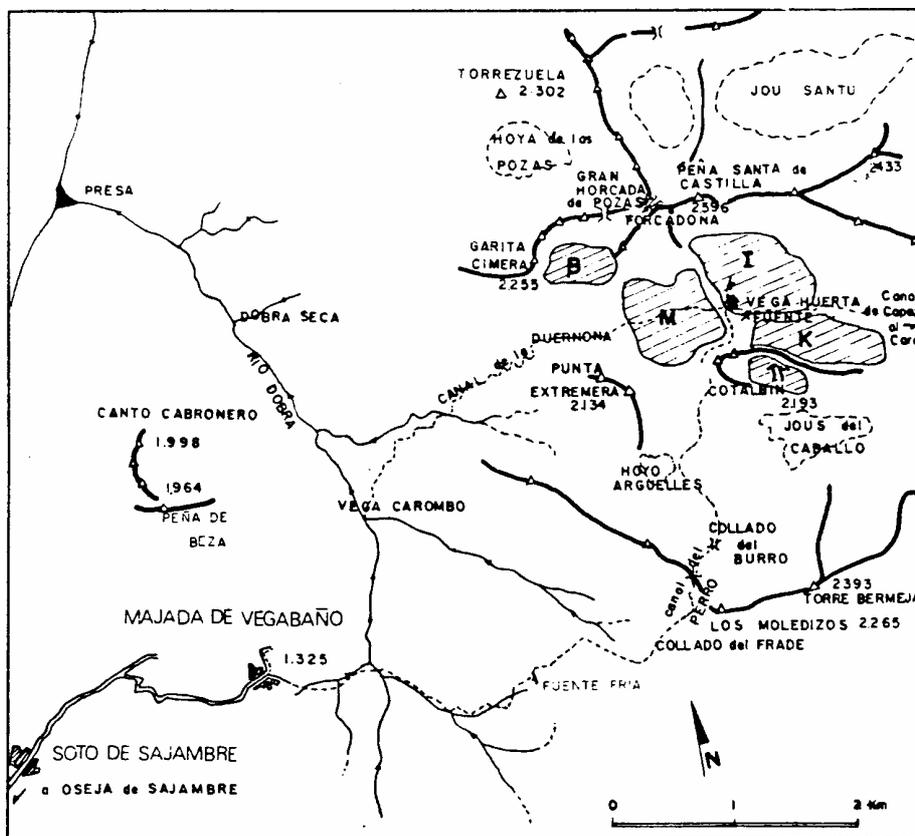


Fig. 1.- Arriba, encuadre geográfico general. Abajo, situación y accesos a la zona que quedó dividida, para su mejor exploración, en los sectores que aparecen remarcados.



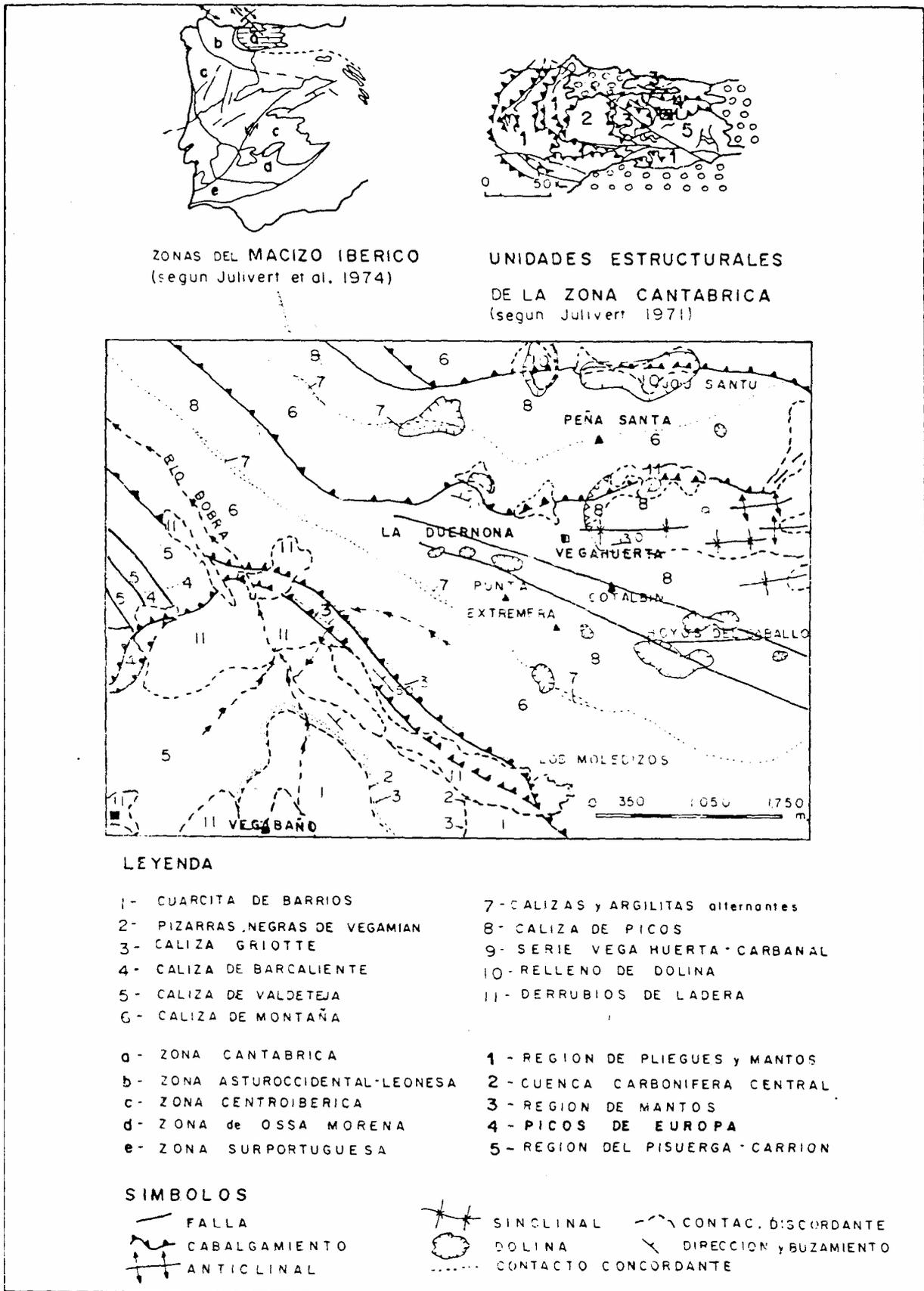


Fig. 2.- Encuadre y mapa geológico de la zona de estudio.

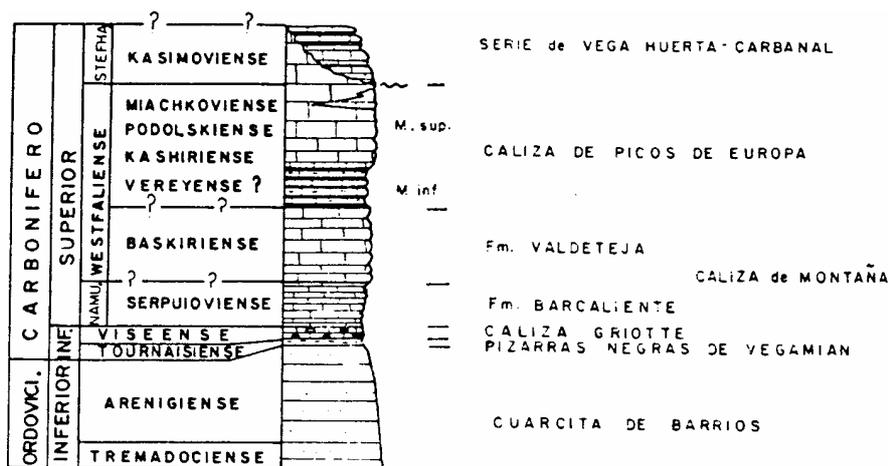


Fig. 3.- Columna estratigráfica de la zona (según FARIAS, 1982, modificado).

y claras en el techo, con fauna en ocasiones, que corresponden a la *Formación Valdeteja*. El espesor total de esta unidad supera los 500m, admitiéndose una edad Serpujoviense-Bashkiriense (TRUYOLS et al., 1980). En ocasiones estas dos formaciones no aparecen claramente diferenciadas, como ocurre concretamente en la zona de trabajo.

Sobre la unidad anterior descansa la *Formación Caliza de Picos* con un espesor de 600 m (MAAS, 1974), en la que pueden distinguirse claramente dos miembros:

a) Uno inferior formado por unos 150 m de calizas oscuras, tableadas, bioclásticas, a veces con abundantes niveles de chert y pizarras, presentando una variedad lateral de facies importante.

b) Sobre los niveles tableados descansan unas calizas encriníticas rojas de pocos metros que dan paso al miembro superior, constituido por calizas masivas, rosadas o blancas y fosilíferas.

Según MAAS (1974), la edad de la formación varía desde el Vereyense superior-Podolskiense inferior al Kasimoviense inferior. TRUYOLS et al. (1980) le atribuyen en el sector oriental una edad Kashiriense inferior-Myachkoviense superior.

Discordantemente sobre la anterior formación, y más hacia el este sobre la

*Caliza de Montaña*, se apoya la *Formación Vega Huerta-Carbanal*, que con un espesor mínimo de 200 m, está constituida por una serie de calizas tableadas bioclásticas negras, con niveles pizarrosos y depósitos olistostrómicos (comparable a la *Formación Lebeña* en la parte más oriental. MAAS, 1974). Para esta formación se admite una edad mínima Kasimoviense.

### Tectónica

La región presenta un modelo estructural caracterizado por la abundancia de cabalgamientos y fallas inverses (Fig. 4). Estos procesos de acortamiento, originados en la orogenia Hercínica, van asociados en su inicio, con la sedimentación de la *Formación Vega Huerta-Carbanal*.

Estas superficies de fractura, a la cual van asociados pliegues (poco desarrollados y de pequeña escala) y escamaciones secundarias, se disponen subparalelos a la estratificación del alóctono aprovechando niveles como la *Caliza Griotte* o la *Formación Barcaliente*, y en ocasiones el miembro tableado de la *Formación Picos de Europa*. En el autóctono estas superficies ascienden rápidamente cortando niveles sucesivamente más altos (FARIAS, 1982).

El hecho de encontrar materia les kasimovienses involucrados en los cabalgamientos, parece indicar que, en este área, los movimientos álgidos de la deformación hercínica ocurrieron en

etapas más tardías que en el resto de la Zona Cantábrica, en donde los depósitos estefanienses son posteriores al emplazamiento de los mantos. Esto

parece concordar con el hecho de encontrar al Manto de Ponga y la región de Pisuerga-Carrión cabalgadas por la Unidad Frontal de los Picos de Europa.

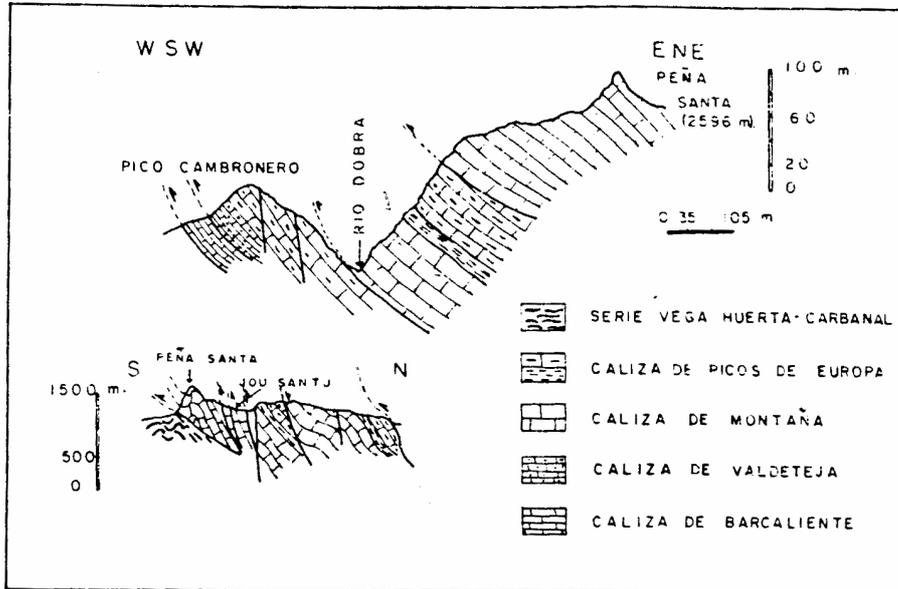


Fig. 4.-Cortes geológicos transversales a las estructuras principales, en las que se puede observar la gran potencia de materiales calcareos acumulados.

### III. CAVIDADES EXPLORADAS

Los trabajos de exploración se realizaron conjuntamente con miembros de la SEII de Madrid y el YUCPC de York. Previamente estos grupos habían dividido la zona en sectores, designando a cada uno con una letra. De todos estos se realizaron trabajos en los designados como I, B, M y K.

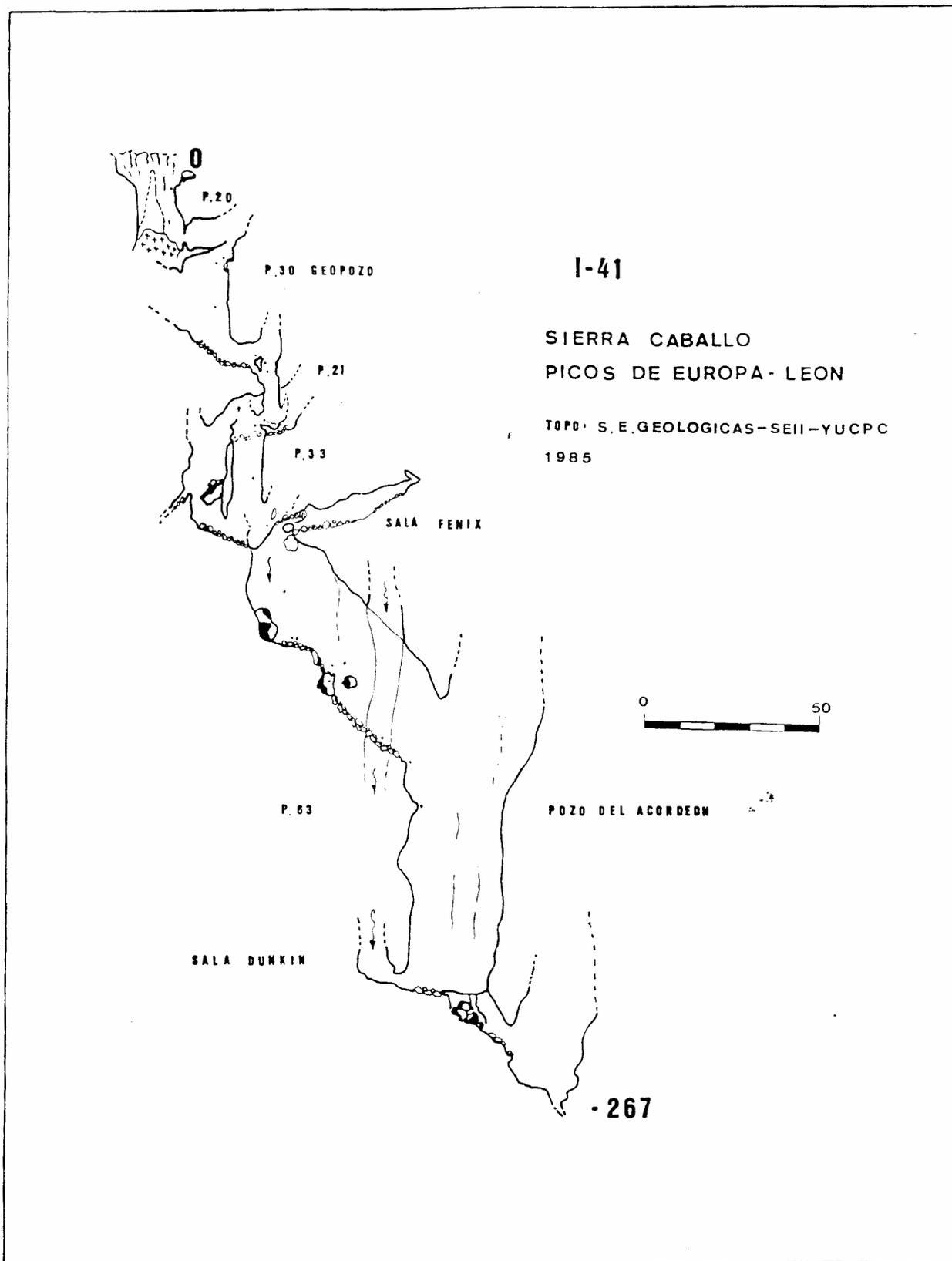
La gran parte de las simas encontradas se sitúan en la *Caliza de Picos* (a excepción de la I-45 y la I-41 que se abren en la *Formación Vega Huerta-Carbanal*), en donde los procesos exokársticos (lapiaces, torcas, dolinas, etc.) aparecen fuertemente desarrollados.

A continuación se exponen los croquis de las simas encontradas, siendo la gran mayoría de escasa profundidad, así como las topografías de las dos cavidades de mayor desarrollo, cuya importancia radica en que se sitúan en la vertical de la M2 (-975 m en 1987) con una diferencia de altitud entre sus bocas de más de 100 m, por lo que si se descubriese su comunicación, el sistema superaría los mil metros de profundidad.

#### I-41 (-267 m)

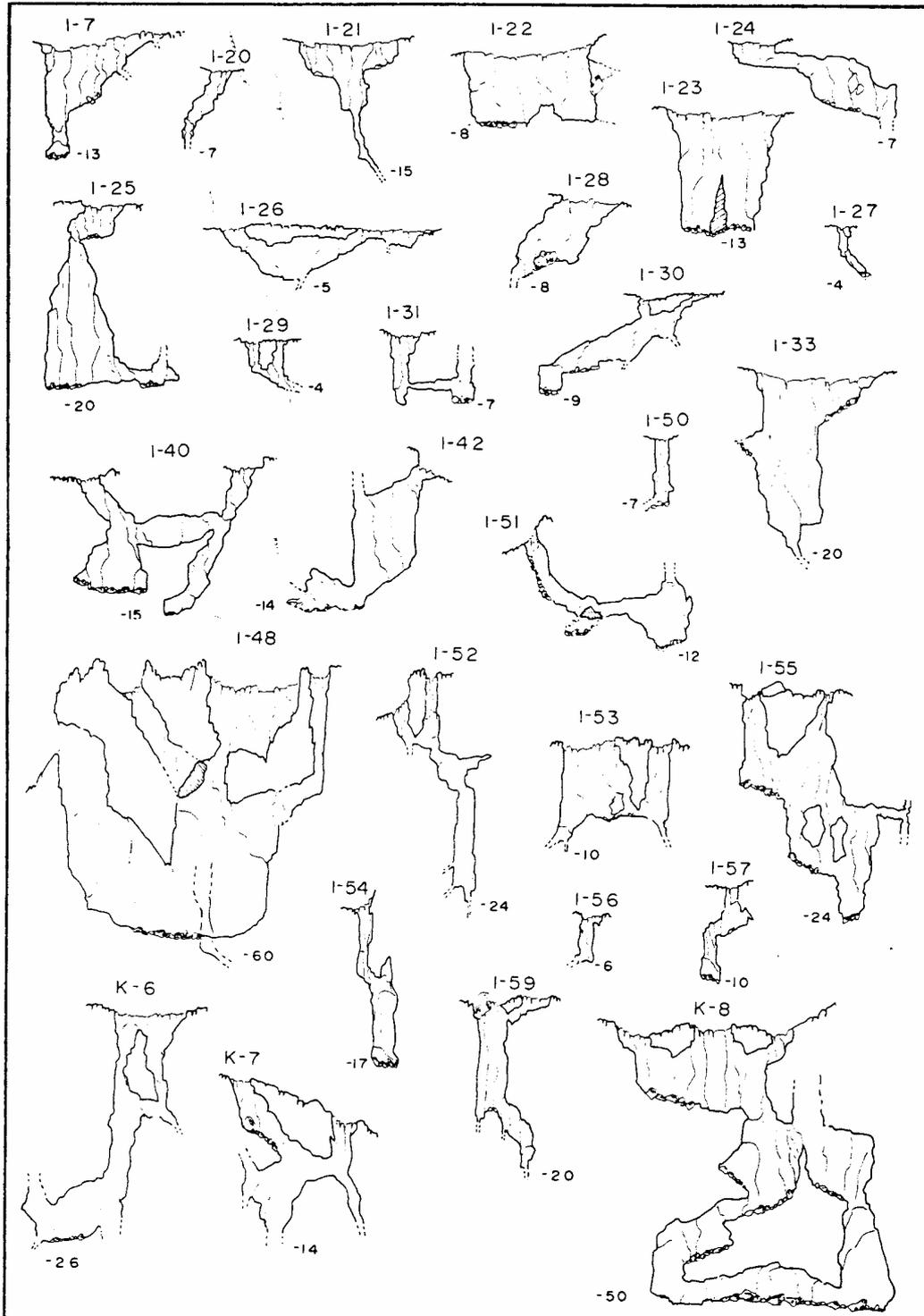
Su boca, de grandes dimensiones, se abre en la ladera este de una pequeña cresta que parte de Vega Huerta y asciende hacia el norte hasta llegar a la pared de Peña Santa, situándose aproximadamente a unos diez minutos del campamento.

La sima se caracteriza por la existencia de pozos aéreos, de grandes dimensiones, que se suceden de modo continuado. Tras descender unos 10 m en el pozo de entrada, se llega a un nevero que tapona el fondo del mismo. Se prosigue por un meandro que se abre en la pared de entrada y que conduce a la cabecera del Geopozo, un P30 que termina en una pequeña sala. Tras éste se suceden un P21 y un P33, el cual posee otro pozo paralelo con caída de agua. Posteriormente llegamos a una zona caótica en la que una rampa nos conduce por un lado a la sala Fenix, en la que puede observarse claramente un plano de falla, y por otro a la cabecera de un enorme pozo con un gran número de bloques inestables en cabecera, por lo cual la instalación se desvía por un



pasamanos a mano derecha. Este pozo, de unos 30 m, fraccionado a la mitad y con abundantes goteos de agua, se continúa por un pozo-rampa de unos 40 m, muy peligroso dada la inestabilidad de los bloques y piedras que aparecen. Este desemboca, por un lado, en un pozo

lateral muy peligroso por la rampa de piedras, y con caída de agua, y por otro en un enorme pozo de 63 m que acaba en la sala Dunkin, sala ovalada de unos 30 x 60 m, a la cual también se accede por el anterior pozo lateral. Tras la sala, y entre grandes bloques y piedras, se desciende



unos 20 m más hasta llegar a una zona en la que la existencia de los bloques impide la continuación a una cota de -267 m (ver topo).

#### I-45 (-130 m)

Esta sima se abre en la misma ladera que la anterior, a una distancia de unos siete minutos andando y con una diferencia de cota de unos 40-50 m.

Descendiendo el P15 se accede a un estrecho meandro que presenta dos vías. La primera que aparece lleva una cierta corriente de agua, finalizando su exploración en un meandro vertical y estrecho que no fue forzado. Por la otra vía, una serie de pozos de poca magnitud nos llevan a la cota de -130 m donde se hace impenetrable (ver topo).

De las varias bocas que posee, la más alta es por la que se desciende, bajando por una galería con bloques hasta llegar a un P15 que la corta, prosiguiendo la galería al otro lado por una zona caótica, laberintica y con gran corriente de aire.

#### BIBLIOGRAFIA

FARIAS, P. (1982).- "La estructura del sector central de los Picos de Europa". **Trab. Geol. Univ. Oviedo**, 12, pp. 63-72.

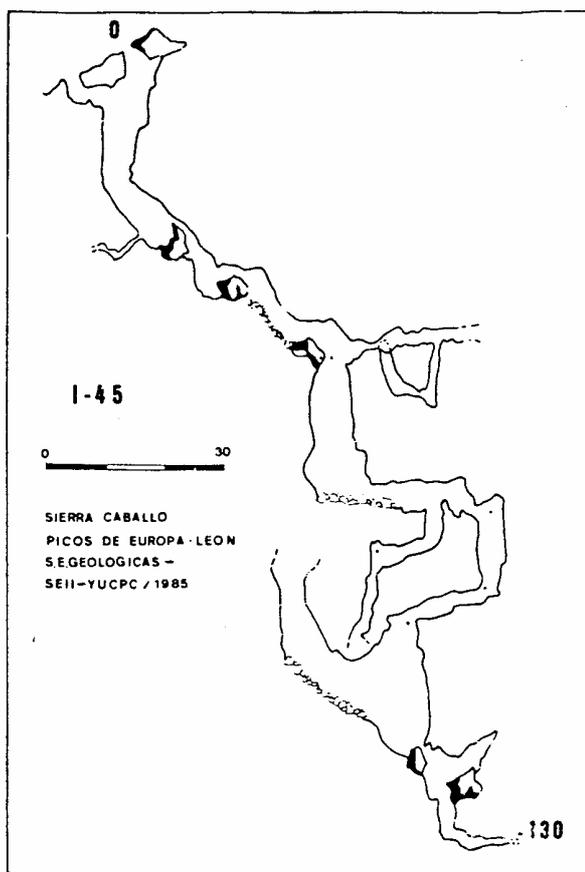
JULIVERT, M.; RAMIREZ DEL POZO, J. y TRUYOLS, J. (1971).- "Le reseau de failles et la couverture post-hercynienne dans les Asturies". En: **Historie Structurale du Golfe de Gascogne**, t.2, Publ. Int. Fr. Petrol. Ed. Technip. V. 3. 1-V.3.34.

LOTZE, F. (1945).- "Zur gliederung der Varisziden der Iberischen Meseta". **Geotek. Forsch.**, 6, pp. 78-62. (En SANCHEZ DE POSADA Y TRUYLOS 1983)

MASS, K. (1974).- "The geology of Liebana, Cantabrian Mountains, Spain; deposition and deformation in a flysch area". **Leidse Geol. Meded.**, 49, pp. 379-465.

MARQUINEZ, J.L. (1978).- "Estudio geológico del sector sureste de los Picos de Europa (Cordillera Cantábrica, noroeste de España)". **Trab. Geol. Univ. Oviedo**, 10, pp. 255-308.

SANCHEZ DE POSADA, L. y TRUYOLS, J.



(1983).- "El carbonífero de la región de los Picos de Europa". En: **Carbonífero y Pérmico de España**. I.G.M.E. Madrid. pp. 106-113.

SECCION DE ESPELEOLOGIA INGENIEROS INDUSTRIALES (SEII) (1985).- "La Sierra Caballo (León). Avance de las exploraciones". **Jumar**, 6, pp. 3-45.

TRUYOLS, J.; GONZALEZ LASTRA, J.; MARQUINEZ, J.; MARTINEZ DIAZ, C.; MENDEZ FERNANDEZ, C.; MENENDEZ ALVAREZ, J.R. y SANCHEZ DE POSADA, L. (1980).- "Preliminary note on two marine sections (Tournaisian-Kasimovian) in the Picos de Europa area (Cantabrian Mountains, NW Spain)". **C. R. III Cong. Int. Strat. Geol. Carb. Urbana** 1979.

WAGNER, R. H.; WINKLER PRINS, C.J. y RIDING, R.E. (1971).- "Lithostratigraphic units of the lower part of the Carboniferous in the northern León". **Trab. Geol. Univ. Oviedo**, 4, pp. 603-663.