

# **NUEVOS DATOS DEL YACIMIENTO COVA DEL TOSSAL DE LA FONT (Vilafamés, Castellón)**

FRANCESC GUSI \*  
JOSEP GIBERT \*\*  
JORDI AGUSTI \*\*\*  
ALEJANDRO PEREZ CUEVA \*\*\*\*

## **INTRODUCCION**

Durante el mes de septiembre de 1984, se realizó la 3.<sup>a</sup> campaña de excavaciones arqueológicas del Pleistoceno superior de Cova del Tossal de la Font (CTF), organizada por el Servicio de Investigaciones Arqueológicas y Prehistóricas de la Diputación de Castellón y con la estrecha colaboración el Instituto de Paleontología de Sabadell de la Diputación de Barcelona, durante la cual se obtuvieron nuevos datos arqueológicos relacionados con el contexto de un conjunto de huesos dispuestos en un plano horizontal dentro de un área espacial restringida, algunos de ellos en conexión anatómica. También se han conseguido interesantes datos paleontológicos, especialmente referidos a la fauna de micromamíferos, mediante el cribado por agua de todo el sedimento fino extraído, lo que ha permitido precisar con mayor detalle la cronología del relleno de arcillas brechoides de la cavidad.

El interés de los resultados obtenidos en el plano arqueológico y paleontológico nos ha movido a publicar estos nuevos datos, acompañados de un análisis de otros aspectos hasta el momento no considerados. Estos nuevos temas, las características geomórficas y tafonómicas del yacimiento, tienen en común abordar el origen de la cavidad y pretenden ser un complemento y contraste, desde otras perspectivas, de los problemas y conclusiones apuntadas ya por las líneas de investigación iniciadas. En el caso del análisis geomorfológico, se intenta conectar los procesos ocurridos durante el Pleistoceno en el exterior de la cueva con los rellenos de materiales procedentes del exterior que presenta ésta, dado que son precisamente los que integran en su seno los restos arqueológicos y paleontológicos.

Hay que señalar, no obstante, que se trata tan sólo de resultados parciales, y que se está a la espera de realizar posteriores fases de investigación que los completen y que resuelvan las dudas hasta el momento planteadas.

\* Servicio de Investigaciones Arqueológicas y Prehistóricas. Diputación de Castellón.  
\*\* Instituto de Paleontología de Sabadell. Diputación de Barcelona.  
\*\*\* Instituto de Paleontología de Sabadell. Diputación de Barcelona.  
\*\*\*\* Departamento de Geografía. Universidad de Valencia.

EL TOSSAL DE LA FONT:  
CARACTERISTICAS GEOMORFICAS Y ORIGEN DEL YACIMIENTO \*

INTRODUCCION

El yacimiento del Tossal de la Font se encuentra situado en una de las laderas sobre las que se asienta Vilafamés, aprovechando una cueva de origen cárstico formada sobre dolomías brechoides de edad jurásica. La cueva actual tiene una exposición NW y está emplazada en la parte superior de la ladera, desde donde se domina el amplio llano o plá de Vilafamés. Dicha ladera pasa en la base a un pequeño valle de barranco cuyo cauce, antropizado por encauzamiento y desvío, afluye al Bco. dels Estrets de Rodamonte, que a su vez desagua en La Rambla de la Viuda. El valle se ha formado a expensas de los materiales blandos o semiduros del Buntsandstein superior; el Buntsandstein medio (areniscas masivas) y los materiales jurásicos (dolomías brechoides) forman las laderas W y E del valle.

ORIGEN DE LA CAVIDAD

La cueva tiene un probable origen cárstico estructural. Aprovecha los planos de estratificación de las dolomías y ha evolucionado por disolución y desplomes. El karst debemos relacionarlo cronológicamente con la superficie de erosión-depósito de edad Villafranquiense que se extiende en las cercanías y que ha sido estudiada por CONSTANCE LLUCH (1975) y PEREZ, SIMON y CALVO (1982). Esta superficie se caracteriza, entre otros elementos, por ser la primera claramente elaborada tras la deformación de la Penillanura fundamental, que constituye en el área el relieve de cumbres, por afectar tanto a roquedo blando como a resistente (calizas), y por presentar claros síntomas de carstificación tanto endógena como exógena.

En los alrededores de Vilafamés, la superficie se conserva especialmente en el umbral existente al E de la Rambla de la Viuda, en el tramo comprendido entre la Talaiota y la Barona. En la parte sur de este tramo es donde presenta mayores signos de carstificación, pudiendo observarse varias dolinas (Les Foies) y algunos ejemplos de endocarst (Cueva de Bolimini). Hacia el norte la superficie se puede reconocer, bastante degradada, en los altos existentes entre Vilafamés y la Vall d'Alba; hacia el este, en la falda del Gaidó y en los alrededores orientales de Cabanes.

Es difícil determinar la relación entre esta superficie y las colinas existentes al este de Vilafamés, en la primera de las cuales se asienta la cueva objeto de este estudio, debido a que no existen allí restos claros de ella. Los únicos elementos que ayudan a su reconstrucción son la altura de estas colinas y su morfología. La primera (340-360 m.) concuerda con la de la superficie Villafranquiense; la morfología de las colinas se caracteriza por el suave arranque de sus crestas desde la Serra, a modo de espolones paralelos, y por la rápida desaparición a partir de una línea groseramente rectilínea. Todo ello puede interpretarse como un arranque de superficie cortado bruscamente por una falla, lo cual concuerda con la evolución posterior de la superficie en la región caracterizada por una amplia e intensa deformación tectónica (*etapa de fracturación del Maestrazgo*, definida por SIMON GOMEZ, 1984).

Tras esta etapa de deformación se inicia un dilatado período de desmantelamiento del relieve preexistente. Las diferentes fases de estabilidad, generadoras sin duda de varios niveles de terraza, glaciés, etc. son apenas reconocibles, dado que las condiciones de erosión prevalecieron frente a otras condiciones más estables. En la rambla de la Viuda, por ejemplo, la primera terraza fluvial clara y general existente es asignable, por criterios regionales al Cuaternario medio, si bien la más extensa es la terraza formada en la última glaciación.

\* A. J. PEREZ CUEVA: Departamento de Geografía. Universidad de Valencia.

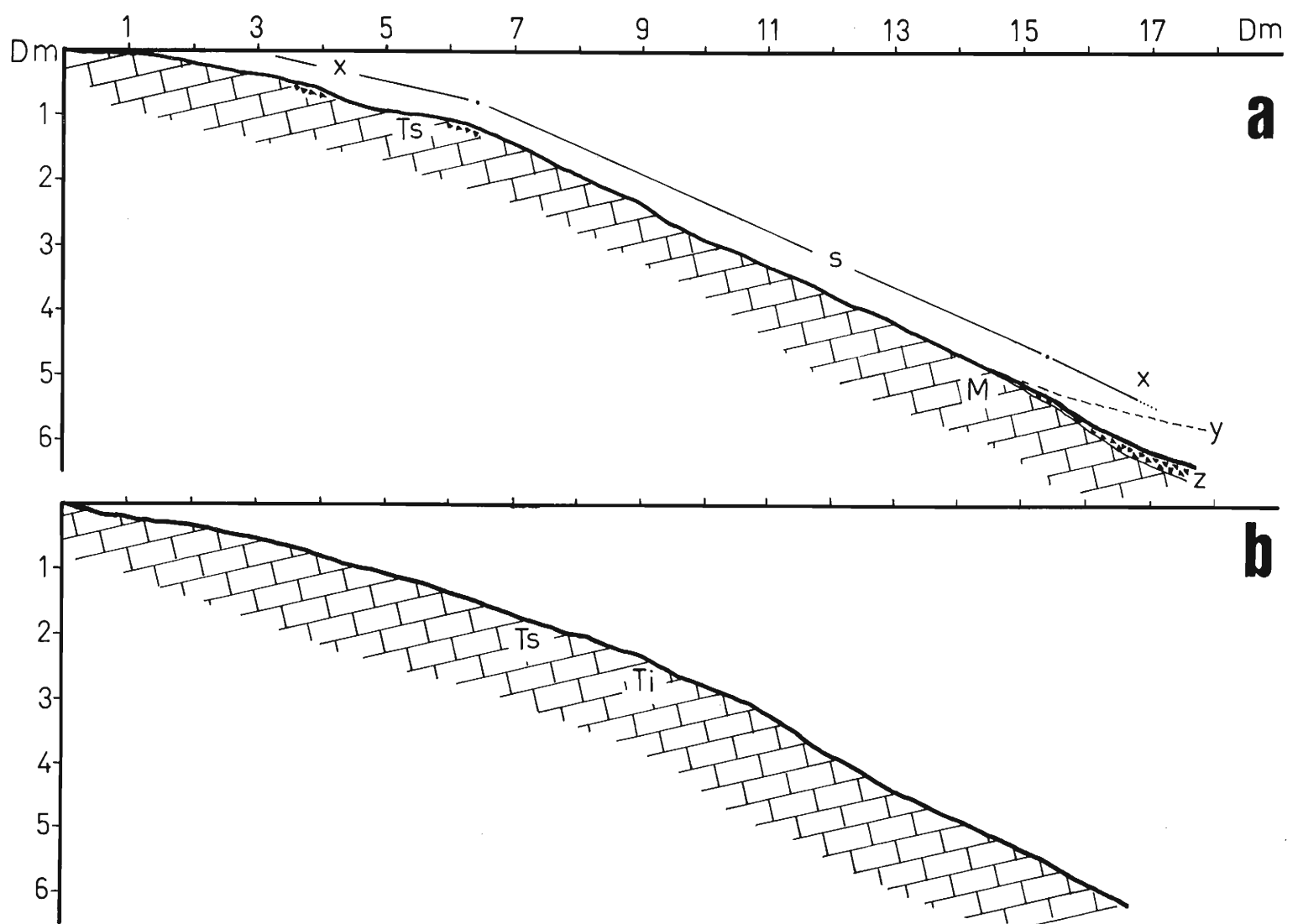


Figura 1. Perfiles de la ladera donde se ubica la cueva del Tossal de la Font. En el más completo de ellos (A) se indican los segmentos (S) y elementos convexos (X) que componen los diferentes tramos del perfil. Ts: cueva del Tossal de la Font. Ti: cueva situada unos metros por debajo de la anterior. M: cueva de Matutano. z: brecha encostrada. y: proyección supuesta de la base del perfil de vertiente correspondiente a la fase de regulación del Pleistoceno medio.

El área del yacimiento no es ajena a esta evolución. El barranco de Vilafamés, posiblemente existente sobre la superficie villafranquiense, comenzaría a encajarse rápidamente en la zona del labio de falla levantado y, con el resto de barrancos que como él bajan de La Serra, tendería y tiende actualmente a construir conos de deyección coalescentes en la zona hundida. Este encajamiento, propiciado por la presencia de un potente paquete de materiales poco resistentes (base del Bunt superior), desencadena la rápida evolución de las vertientes laterales por probables mecanismos de cantil-talud. La morfología de laderas de cantil-talud todavía se observa en la cuenca superior del barranco, pero ha desaparecido ya en el sector donde se encuentran los yacimientos.

Por otra parte, a la vez que se desarrollan las laderas, van exhumándose los conductos cársticos relacionados con la antigua superficie villafranquiense (cueva del Tossal de la Font, cueva de Matutano, etc.). El momento de la exhumación debe situarse pues entre la etapa de fracturación del Maestrazgo y la génesis de la terraza würmiense, pero es probable que, al menos la cueva del Tossal de la Font, situada en la parte superior de la ladera fuese exhumada en un primer momento (al menos antes del Pleistoceno medio), dado que la cota local de esta terraza queda muy por debajo de la boca de la cueva.

#### MORFOLOGIA EXTERIOR DEL YACIMIENTO

En la figura 1 puede observarse el perfil de la ladera, en la cual se ubica el yacimiento. El perfil A pasa por la cueva Matutano en su base y unos 30 m. al norte del yacimiento del Tossal de la Font, en su tramo superior (ambos indicados en la figura). El perfil B pasa a unos 20 m. al sur del yacimiento. Ambos perfiles han sido realizados tomando medidas de inclinación sucesivas y equidistantes (siguiendo la metodología descrita por YOUNG, 1972). Las medidas han sido realizadas entre jalones separados 5 m., excepto en la base de la ladera en que las edificaciones no han permitido proseguir el perfil hasta el cauce del barranco. No obstante en el perfil A se ha intentado medir groseramente la inclinación y longitud de la base mediante ligeros desplazamientos de la línea de perfil y medidas amplias y no equidistantes.

La información que suministran estos perfiles es la de denotar la existencia de una única fase de regulación de vertientes marcada por un largo tramo recto en torno a los 20° y una laxa convexidad superior. La inexistencia de un tramo basal fidedigno no permite constatar el paso de esta vertiente regulada a un nivel de terraza determinado, ni apreciar si ha habido incisión holocena. No obstante, por lo que puede observarse en laderas cercanas de morfología similar, cuya base no ha sufrido alteraciones antrópicas, parece que en algunos lugares se pasa a una terraza cortada por la actual incisión de la red. Por otra parte, la ladera muestra claros síntomas de haber sufrido alteraciones recientes de su perfil. En efecto, los tramos de ladera en que afloran depósitos de brecha muy cementada (ver Fig. 1), restos probables del último paleodepósito de vertiente relacionado con la última fase de regulación, son tan sólo la base de la ladera, lugar en el que en su momento se acumularían en mayor cantidad, y el inicio, en sentido ascendente, de la convexidad superior. Ello implica una denudación reciente e importante del tramo recto central de la ladera en donde se habrían desmantelado estos depósitos en su totalidad, llegando incluso a desaparecer los restos de suelos subactuales. Esta fase de degradación afectó también a parte de la convexidad superior del perfil, que muestra una pequeña concavidad anómala si comparamos con los perfiles típicos de vertientes calcáreas del País Valenciano. Así mismo, *in situ*, la apariencia de este sector cóncavo es muy similar al del tramo recto de la ladera, ya que en él la dolomía aflora sin recubrimiento. Precisamente en este tramo del perfil es donde se emplaza la cueva del Tossal de la Font.

Esta morfología es de singular importancia ya que permite interesantes apreciaciones sobre el tipo de entrada de la cueva y su evolución. La entrada puede haber su-

frido alteraciones recientes, ya que su morfología actual parece ser holocena. El perfil regulado de vertiente de final del Cuaternario superior quedaría allí como mínimo, casi 2 m. por encima del actual. Es muy difícil, por otra parte, señalar cual podría ser el tipo de entrada, pero no cabe descartar la hipótesis de que no existiese o se redujese a una estrecha grieta.

#### RELACIONES ENTRE EL INTERIOR DE LA CUEVA Y LA DINAMICA GEOMORFICA DEL EXTERIOR

La deposición interior de la cueva del Tossal, salvando la ausencia de un estudio estratigráfico y sedimentológico más detallado, muestra una clara evidencia: los sedimentos más antiguos no están relacionados en cuanto a origen del suministro con las aberturas actuales. La boca principal solo guarda relación con los sedimentos que tapizan el fondo de la cueva, claramente holocenos. Las coladas de derrubios laterales, formadas tanto por aportes detríticos exteriores de vertiente, como por materiales de desplome, parecen tener, por su parte, dos focos de origen: uno de ellos coincide aproximadamente con una grieta actual del techo y el otro no se conserva ya como abertura, sino que está totalmente colmatada por la propia brecha que forma parte del derrubio.

No obstante, no podemos pensar en una colada antigua que llegaría a obturar la propia entrada, seguida de una nueva apertura y formación de una nueva colada, ya que ambos depósitos parecen sincrónicos; en todo caso, aunque el contacto entre las dos coladas ofrece pocas evidencias, parece más antigua incluso la que tiene boca actualmente que la otra.

La seriación de estos episodios y su cronología aproximada podría ser la siguiente:

1) Durante el interglaciar Riss-Würm se produce una incisión en la base de la ladera que inicia una nueva fase de regulación de ésta. Se configuran las aberturas por las cuales entrarán las brechas que contienen restos paleontológicos y arqueológicos. De existir realmente dos brechas con cronología diferentes, la más antigua (en tal caso la más cercana a la entrada actual) se formaría durante esta fase. Las condiciones fuertemente erosivas de la ladera tenderían a dar un depósito masivo, heterométrico y preferentemente azoico.

2) Durante la glaciación würmiense, preferentemente en sus primeras fases, se produce la colmatación de las grietas, tanto por aportes *in situ* (desplomes del techo de la cavidad), como por arrastres exteriores. En la colada, que tiene restos paleontológicos, los materiales procedentes del exterior son bastantes homométricos, lo que parece indicar que vienen de una ladera bastante estable. Ello justifica el que, en la brecha, sea bastante grande la proporción de bloques desprendidos del techo; por otra parte, aboga por un tiempo de formación del coluvión bastante dilatado y unas condiciones ambientales biotásticas en las que cabe encuadrar el mismo hecho de que contengan restos paleontológicos. No se trata pues, de un aporte masivo relacionado con un período de fuerte degradación.<sup>1</sup>

3) Al final del período würmiense se acaba de regularizar el perfil de ladera. Los depósitos la recubren prácticamente en toda su extensión y pasan en la base a formar el lecho del barranco. En este momento existen bastantes probabilidades de que la actual cueva se halle sin comunicación con el exterior y por tanto, de existir un hiato arqueológico.

4) Desde el inicio del interglaciar actual se produce una nueva fase apreciable de regulación de la ladera, que todavía no ha producido un perfil nuevo, sino sólo retoques en el interior. La erosión dismantela los depósitos y sigue progresando a favor de las

1. La intercalación de aportes interiores y exteriores puede llegar a crear, en algún momento, pequeñas áreas sin pendiente, y explicar el que en el seno de un coluvión con fuerte pendiente, se hayan encontrado huesos de animales en disposición horizontal.

grietas de descompresión. El tramo donde se ubica la cueva del Tossal (base de la convexidad superior), así como el largo tramo central, son las áreas más afectadas. Esta fase configura las entradas de la cueva tal como las vemos actualmente. La apertura o ensanchamiento de estas entradas debe ser bastante tardío, ya que por la grieta superior actual apenas han entrado coluviones de ladera; por el contrario, el actual papel de esta entrada es el de favorecer la degradación de los coluviones antiguos.

### CARACTERÍSTICAS PALEOAMBIENTALES

El principal problema paleoambiental en torno al yacimiento del Tossal de la Font, es el de la existencia, magnitud y temporalidad de un endorreísmo cuaternario en el *p/a* de Vilafamés.

Sin menoscabo de posteriores investigaciones podemos señalar los siguientes hechos:

a) La incisión holocena y actual de la red fluvial, tan patente en la región y presente en los alrededores, no se da en el *p/a* apenas.

b) Las condiciones semiendorreicas parecen haber durado hasta la actualidad, ya que algunos de los canales que drenan el *p/a*, y concretamente el Bco. dels Estrets de Rodamonte, son antrópicos y todavía puede observarse el talud lateral de tierra amontonada y procedente de su excavación. Así mismo, se ha encontrado cerámica subactual a pocos centímetros del techo de la sedimentación en el área dels Estrets de Rodamonte, lo que indica la permanencia de las condiciones deposicionales en la actualidad, sólo alteradas antrópicamente.

c) El paso de los depósitos transportados por el Bco. dels Estrets a los que son transportados por la Rbla. de la Viuda, a la altura del Mas dels Estrets, es bastante significativo. De una columna formada predominantemente con detríticos finos, en disposición masiva (aportes del barranco), se pasa a una columna con intercalaciones de gravas con facies típica de los depósitos de la Rambla, y detríticos finos con apariencia semejante a los anteriores; finalmente, ya en las inmediaciones de la Rambla, las gravas dominan la columna sedimentaria, alteradas sólo por breves intercalaciones de detríticos finos. Se da pues, una gradación inversa a la habitual, en la que los aportes más gruesos y menos clasificados pertenecen a los cauces menos importantes, y se sugiere que la rápida sedimentación de la terraza fluvial de la Rambla ha podido constituir un tapón para los arrastres del barranco.

d) Finalmente, las columnas sedimentarias de los sondeos practicados en la zona, dan potencias de materiales cuaternarios muy considerables y, si bien no podemos colegir su pertenencia a un Cuaternario reciente, es evidente, por las texturas indicadas, que buena parte de ellos ( $\geq 30$  m. en el centro del *p/a*) son de deposición reciente (Pleistoceno superior y Holoceno). Un sondeo localizado ya en la Rbla. de la Viuda testimonia también la considerable potencia de la terraza würmense de este aparato fluvial.

Todos estos elementos enumerados, unidos a la topografía casi plana del *p/a* (0,2 % de pendiente entre la Rbla. de la Viuda y el Gaidó), abogan por la existencia de unas condiciones semiendorreicas durante gran parte del último período de deposición, si bien por el tipo de depósitos parece que se trata de un endorreísmo relacionado más bien con una dinámica deposicional de tipo fluvial, con áreas deprimidas de pequeñas dimensiones (decamétricas a hectométricas) y una temporalidad acusada del encharcamiento. No puede descartarse, sin embargo, un endorreísmo permanente y extenso generado en determinados momentos del período a expensas de fases más húmedas y/o fases de rápido crecimiento de la deposición de la Rbla. de la Viuda, y ceñido exclusivamente al área central del *p/a* y Estrets de Rodamonte.

El endorreísmo ha tendido a disminuir en épocas recientes, y ello ha permitido una total colmatación del *p/a* y del corredor de Els Estrets con depósitos arenosos fluviales y, posiblemente, la posterior formación de un suelo sobre estos depósitos. Este suelo

tiene un horizonte argílico bastante bien desarrollado a 1 m. de profundidad,<sup>2</sup> lo que indicaría que en los últimos milenios el endorreísmo se ha restringido notablemente o ha llegado a desaparecer excepto en momentos de fuertes lluvias torrenciales.

BIBLIOGRAFIA

CONSTANTE LLUCH, J. L.: *El piedemonte costero de Vinaroz-Benicarló*, Boletín de la Sociedad Castellonense de Cultura, tomo LI, pp. 244-273, Castellón, 1975.  
 PEREZ CUEVA, A. J., SIMON GOMEZ, J. L. y CALVO CASES, A.: *Faulting phase concerning to villafranchian glacis in the Maestrat*, en Le Villafrancien méditerranéen, coloquio celebrado en Lille, 9-10 de diciembre de 1982, pp. 441-445.  
 SIMON GOMEZ, J. L.: *Compresión y distensión alpinas en la cadena ibérica oriental*, Instituto de Estudios Turoleses, Teruel 1984, 269 páginas.  
 YOUNG, A.: *Slopes*, Cougman, New York, 1972, 288 páginas.

MICROFAUNA \*

- Lista faunística: Apodemus sp. (grupo sylvaticus-flavicolis).*  
*Cricetulus (Allocricetus) bursae aff. correzensis*  
*Pitimys sp.*  
*Eliomys quercinus quercinus*

Observaciones:

El *Apodemus* del Tossal de la Font corresponde a una especie de las encuadradas por MICHAUX and PASQUIER (1974) en el grupo de talla media (*A. sylvaticus*, *A. flavicolis*). En el M1 superior, el t2 bis es frecuente y el t1 presenta una posición simétrica o algo más retrasada que el t3. Es frecuente la conexión entre el t3 y el t5. T12, en general, presente. Esta última cúspide falta en la mayor parte de los M2 superiores, donde, además, el t9 está muy reducido.

*Cricetulus (Allocricetus) bursae* está representado por un fragmento de M2 inferior. Su talla corresponde a la de las poblaciones más grandes de finales del Pleistoceno medio (*A. bursae correzensis* CHALINE). *C. (A.) bursae* constituye un elemento común de las faunas pleistocénicas de SW de Europa hasta el final del Riss (aunque existen testimonios de una persistencia u oleada posterior durante el Würm inferior).

*Pitimys sp.* está representado por diversas piezas, de las cuales, sólo una de ellas corresponde a un primer molar inferior y, ésta, falta parte del complejo del anterocónico. Aún así, se observa que el diente presenta un cuello del complejo del anterocónico muy estrecho (paredes del BRA 3 y LRA 4 prácticamente en contacto). BRA 4 plenamente formado y T6 y T7 completamente confluyentes y simétricos.

*Eliomys quercinus quercinus* está representado por un P4 inferior (1,54 × 1,18) y un M1 inferior (1,35 × 1,61). El P4 presenta un gran desarrollo del tubérculo medio externo.

La microfauna del Tossal de la Font carece, por el momento, de suficientes elementos característicos que permitan una datación fina del yacimiento. Excepto uno de sus elementos, —*C. (A.) bursae*— el resto forma parte integrante de la fauna que actualmente puebla la Península Ibérica, por lo que el clima no debió ser muy diferente del actual. *Apodemus sp.* se aproxima por su morfología (presencia de t12 en los molares superiores, forma del margen cingular en el M2, n.º de tubérculos accesorios en el margen labial de M2) a *A. flavicolis* del Pleistoceno superior de Francia (Combe Grenal) o bien a los grandes *A. sylvaticus* de finales del Pleistoceno medio de este país (Lazaret; MICHAUX and PASQUIER, *op. cit.*) el reconocimiento durante el Pleisto-

2. La determinación de este horizonte argílico es todavía provisional; está sujeta a análisis sedimentológicos que indiquen la evolución de la proporción de arcilla según los diferentes niveles del suelo.

\* J. AGUSTI: Instituto de Paleontología M. Crusafont, Sabadell.

ceno medio y superior de un cierto número de poblaciones asignables a esta especie, cuyo registro estratigráfico estaba, hasta entonces, restringido al Holoceno. Una edad Riss-Würm parece, por tanto, probable para el yacimiento de Tossal de la Font. Sin embargo, no debe descartarse una edad post-Riss, contemporánea de los últimos yacimientos que presentan *C. (Alloccretus) bursae* (Cotencher, Vaufrey y Baume de Loisia), es decir, Würm antiguo o interestadial Würm I-Würm II.

#### DESCRIPCION DE LAS INDUSTRIAS \*

Hasta el presente únicamente se han recogido en el yacimiento de la Cova del Tossal de la Font, cuatro piezas de sílex, tres de ellas con retoques intencionales y la cuarta con evidentes muestras de poseer retoques de uso. Este escaso lote de útiles procede del Nivel 5 del Cuadro L-8, y tipológicamente dos de ellos se incluiría dentro del grupo de las raederas y las otras dos al grupo de las puntas. Todas estas piezas aparecieron junto con los restos paleontropológicos y paleontológicos, éstos últimos constituídos por diversos huesos largos de mamíferos, algunos de ellos en conexión anatómica, tales como ciervos (*Cervus elaphus*), hienas (*Crocuta spelaea intermedia*), linceos (*Lynx spelaea*), caballos (*Equus caballus mosbachensis*), ovicápridos (*Ovis amon antiqua* o *Capra cf. pyrenaica*), conejos (*Oryctolagus cuniculus lacosti*), etc. Todo ello se encontró durante las excavaciones practicadas desde 1982 en una perfecta posición totalmente horizontal, tanto los restos humanos (constituídos por la mitad inferior de un húmero izquierdo con la epífisis distal completa, y un fragmento de la cara externa de coxal derecho, abarcando la región del cuerpo del fémur y una parte del acetábulo, correspondientes a un probable anteneandertalense o quizá también a un neandertal arcaico), como los numerosos huesos largos y con la industria de sílex que a continuación describiremos, en una sorprendente y perfecta asociación.

#### INDUSTRIA LITICA (Fig. 2)

*Pieza n.º 1.* Lasca plana, corta y ancha de sílex gris claro-oscuro. Talón afacetado convexo. Cara ventral completamente desbastada, apreciándose extracciones centrípedas de tipo levalloisiense. Plano ventral formando ángulo algo obtuso de 100° con el plano del talón. En el borde derecho se aprecian en la zona distal-medial, retoques simples, muy marginales, directos, conseguidos mediante el uso continuado, y cuya formulación morfo-técnica es, Smmd. med.-dist. dcho.

Dimensiones: 45 × 30 × 5 mm.

Índices tipométricos: la = 1,5; lc = 6.

Siglas: CTF/L-8/n.º 10.

*Pieza n.º 2.* Lasca plana, corta y ancha, en sílex gris claro con vetado blanco. Talón cortical con el plano de percusión puntiforme. Cara ventral con el bulbo visible. Plano ventral formando ángulo de 92° con el plano del talón. En la cara dorsal izquierda proximal, se aprecian restos del cortex.

La pieza corresponde al Tipo primario P 21, según la Tipología de Laplace (Punta profunda simple). Su descripción morfo-técnica es, borde izquierdo con retoques simples, profundos, directos, rectilíneo, convergente; borde derecho con retoques simples, tendentes a sobreelevado profundos, directos, rectilíneo, convergente, y cuya formulación analítica es la siguiente: Spd rect. cvg + S(SE)pd rect. cvg.

Dimensiones: 27 × 24 × 9 mm.

Índices tipométricos: la = 1,12; lc = 2,66.

Siglas: CTF/L-8/n.º 11.

\* F. GUSI: Servicio Investigaciones Arqueológicas y Prehistóricas, Castellón.



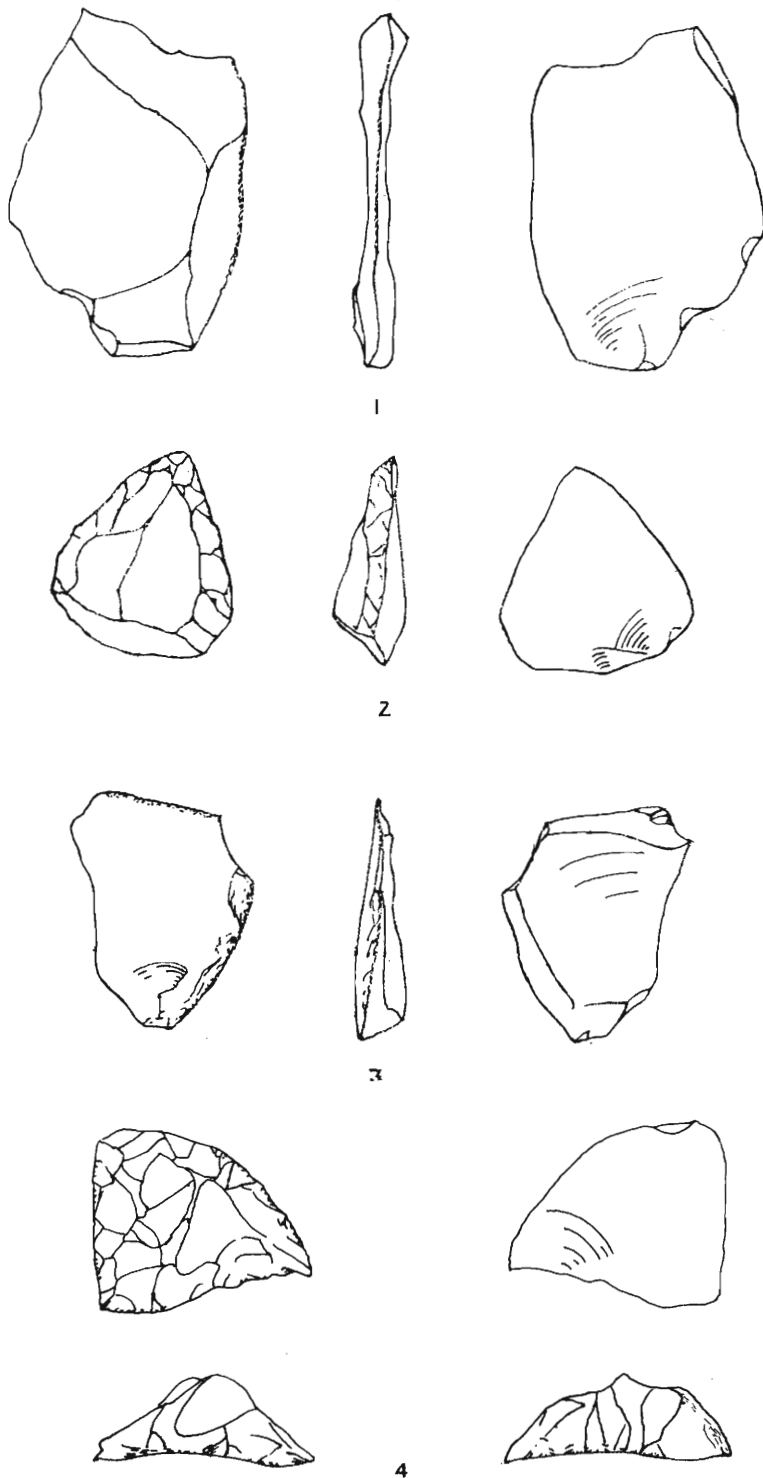


Figura 2. Industria lítica del Tossal de la Font

*Pieza n.º 3.* Lasca plana, corta y ancha, en sílex gris claro blancuzco. Talón cortical con el plano de percusión puntiforme, en la cara ventral no se aprecia bulbo, pero sí charnela en el extremo distal. En el borde izquierdo del plano dorsal se aprecian restos del cortex. El plano ventral forma ángulo de 90° con el plano del talón.

El borde o filo del extremo distal posee unos ligeros retoques obtenidos por el uso de la pieza. En el borde derecho existen a su vez unos retoques simples, marginales, tendentes a profundos, directos, medial-proximal, convexos, divergentes, y cuya formulación analítica es la siguiente: Smm d rec. dist. + Sm(p)d med.-prox., cx, div. Corresponde morfo-técnicamente al Tipo primario R 11 de Laplace (Raedera plana marginal lateral).

Dimensiones: 32 × 23 × 7 mm.

Índices tipométricos: la = 1,39; lc = 3,28.

Siglas: CTF/L-8/n.º 12.

*Pieza n.º 4.* Lasca plana, corta y ancha de sílex gris claro. Talón truncado. Cara ventral con restos del bulbo.

La pieza corresponde al Tipo primario P21 según la Tipología de Laplace (Punta profunda simple). Su descripción morfo-técnica es la siguiente: borde proximal con retoques simples tendentes a sobreelevados, profundos, directos, rectilíneo tendente a convexo, y tendente a convergente; borde izquierdo con retoques simples, marginales, directos, rectilíneo; borde derecho con retoques simples, marginales, directos, convexo, convergente, y cuya formulación analítica sería: S(SE)pd rect (cc) cvg. + Smd, rect. + Smd, cx,cvg.

Dimensiones: 31 × 25 × 11 mm.

Índices tipométricos: la = 1,24; lc = 2,27.

Siglas: CTF/L-8/n.º 13.

Así pues, desde el punto de vista morfo-técnico, las piezas recogidas hasta el momento del yacimiento no permiten insertarlas con seguridad a ningún complejo cultural determinado, aunque las piezas n.º 2 y 4 denotan quizás, cierta posible relación a una fase muy final del Achelense superior de tipo micoquiense (Riss-Würm final/Würm I), o también, lo más probable, pueden pertenecer al tecno-complejo musteriense típico (Würm I-II). De todas formas es prematuro en el estado actual de la cuestión, el aventurarse a clasificar una industria todavía muy limitada a su escaso número.

#### TAFONOMIA \*

El Tossal de la Font es una cueva de desarrollo vertical que sigue de manera fundamental las direcciones de los sistemas de diaclasas y planos de estratificación. Los depósitos que la rellenan procedentes del interior son de tipo quimioclástico y mecano-clástico que determinan el desprendimiento de bloques de tamaño variable que en algunos casos superan el metro de longitud. Los depósitos de origen externo son de tipo coladas de barro con clastos ("mud-debris flow") angulares de diferente tamaño por una matriz arcillosa cementada. En ocasiones se encuentran clastos de gran tamaño de origen interno englobados en la colada.

Es difícil, en estos momentos, averiguar si el relleno se realizó en un episodio único o en varios. No hemos observado cicatrices o planos de estratificación en la colada de barro, sin embargo en las cuadrículas L-8 y M-8 se han encontrado numerosos restos fósiles en conexión y dispuestos en un plano horizontal, localizándose entre ellos una de las industrias líticas.

\* J. GIBERT: Instituto de Paleontología M. Crusafont, Sabadell.

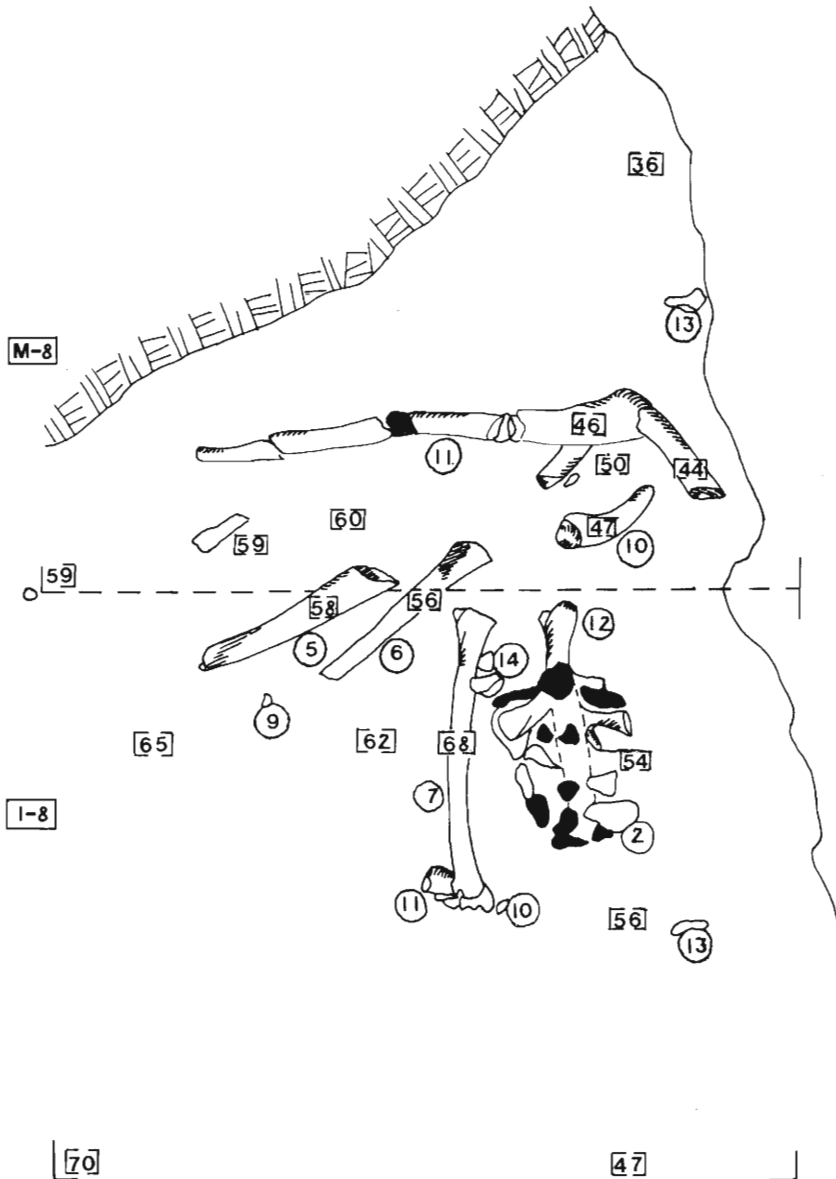


Figura 3

Explicación de la Figura:

- Los N.º enmarcados entre corchetes indican el valor de las Z.
- Los N.º enmarcados en el círculo corresponden a los fósiles o industrias.

Cuadrícula L 8

Cuadrícula M 8

- 5. Metápodo de ciervo
- 6. Fémur de ciervo
- 7. Tibia de ciervo
- 9. Diente de leche de ciervo
- 10. Astrálogo de ciervo
- 11. Calcáneo de ciervo
- 12. Tibia de ciervo
- 14. Industria lítica

- 11. Extremidad de ciervo
- 10. Extremidad proximal de ciervo
- 13. Hueso indet

Contrasta esta distribución con la observada en el resto de las cuadrículas en las que los fósiles parecen estar distribuidos de manera estadística.

El mecanismo de relleno ("*mud-debris-flow*") no favorece la disposición horizontal antes descrita; cabe por lo tanto la posibilidad de que en este momento se produzca un hiato en el proceso de relleno originado por los materiales exógenos, durante el cual, la cavidad, fuera utilizada esporádicamente por el hombre.