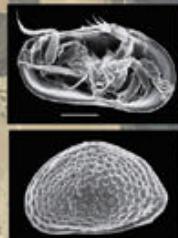


CIENCIAS DE LA TIERRA EN URDAIBAI LURZIENTZIAK URDAIBAIN

Xabier Murelaga eta M^a Jesus Irabien
Geología Saila, Zientzi eta Teknologi Fakultatea, UPV/EHU



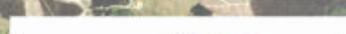
Los Rudistas de Ereño
Erenoko Errudistak



Ostrácodos/Ostrakodoak



Mapa geológico Mapa geologikoa
(R. Adán de Yarza)



Estructura tectónica
Egitura tektonikoa



Aforo estazioa
Estación de aforo

2005ko abenduaren 22an emandako 60/192 ebatzenaren bitartez, ONUk "Lur planetaren nazioarteko urtea" izendatu zuen 2008a. Aldi berean, 2007-2009 hirurtekoan zehar gauzatu nahi diren hainbat ekimen desberdinaren antolaketaren ardura UNESCOari - UNEParen (United Nations Environmental Program) eta NBko antzeko beste estamentuen laguntzaz - eta IUGS-ari (International Union of Geological Sciences) eta beste Elkarte Geologikoei eman zien. Hirurteko honetan lortu beharreko helburutako bat Lurzientziekin harremandurik alderdiak gizartera helduaraztea da.

Ospakizun honetaz baliatuz, Euskal Herriko Unibertsitateko Geología Sailak Urdaibai Biosferako Erreserban eta Lurzientziekin zerikusia duten garatutako, garatzen ari diren eta garatuko diren lanak gizartera zabaldu nahi ditu. UPV/EHUko UNESCO Katedra, Urdaibaiko Patronatoa eta UPV/EHU izan dira lan hauen gehienetan finantzatzaleak.

Ereñoko errudistak

Ostrakodoak eta Foraminiferoak

Ramón Adán de Yarza

Egitura tektonikoa

Hidrogeología

Ornodun fosílios

Bulkanismoa Urdaibain

Karst-sedimentazioa

Behe Kretazeoa

Laidako dunak



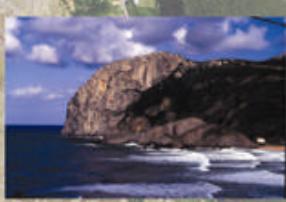
Forua Pleistozenoan
Forua en el Pleistoceno



Volcanismo en Urdaibai
Bulkanismoa Urdaibain



Relleno paleokárstico
Betekein paleokarstikoa



Ogorriko Behe Kretazeoa
El Cretácico inferior de Ogorri



Las Dunas de Laida
Laidako Dunak

El 22 de diciembre de 2005 la ONU mediante la resolución 60/192 proclama el año 2008 como año internacional de las Ciencias de la Tierra. Al mismo tiempo la ONU designó a la UNESCO en colaboración con la UNEP (United Nations Environmental Program) y otros estamentos similares de la ONU y a la IUGS (International Union of Geological Sciences) y otras sociedades geológicas, la organización de las diferentes actividades a realizar en el trienio 2007 a 2009. Entre los objetivos a conseguir en este trienio se encuentra el de hacer llegar a la sociedad aquellos aspectos relacionados con la Ciencias de la Tierra.

Aprovechando el marco que nos ofrece esta celebración desde la Sección de Geología de la Universidad del País Vasco, se pretende acercar a la sociedad todos aquellos trabajos de investigación relacionados con las Ciencias de la Tierra que se han llevado a cabo, que se están desarrollando o que se pretenden realizar en el futuro dentro de la Reserva de la Biosfera de Urdaibai. La mayoría de estos trabajos han sido o están siendo financiados por la Catedra Unesco de la UPV/EHU, el Patronato de Urdaibai y por la Universidad del País Vasco/EHU.

Las Rudistas de Ereño
Ostrácodos y foraminíferos
Ramón Adán de Yarza
Estructura tectónica
Hidrogeología

Vertebrados fosiles
Vulcanismo en Urdaibai
Sedimentación karstica
Cretácico inferior
Las Dunas de Laida

Los rudistas de Ereño. Ereñoko errudistak

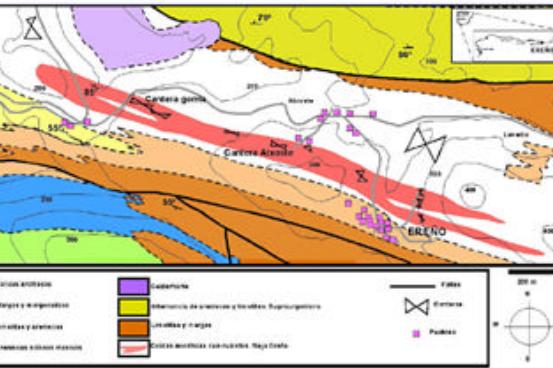
L. Damas Mollá, P. García Garmilla, A. Aranburu Artano

Las calizas rojas de Ereño (A) han sido explotadas desde la época de los romanos hasta hace 40 años en diferentes canteras (B y C). El valor ornamental del conocido como Rojo Bilbao o Rojo Ereño forma parte de nuestro patrimonio tanto artístico como cultural (D y E). La belleza de esta roca recae en su característica matriz roja, que engloba un abundante contenido fósil mayoritariamente blanco, lo que ha contribuido a su reconocimiento fuera del País Vasco, llegando incluso a lugares tan emblemáticos como El Vaticano.

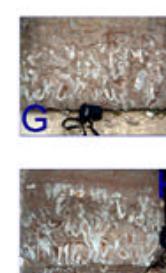
Ereñoko kareharri gorriak (A) Errromatar garaia ezkerotik 40. hamarkada bitartean ustiatu dira harrobi ezberdinietan (B eta C). "Rojo Bilbao" edo "Rojo Ereño" gisara ezaguna den arrokaren apaindura balorea gure kultura-zein arte-ondarea da (D eta E). Amoreka honen edertasuna kolore txuriko fosilak inguratuz dagoen matriz gorriaren datza. Honi esker oso prezziata izan da Euskal Herritik kanpo, Vatikanoa bezalako leku emblematicoetara iritziz.



Teatro Arriaga (Bilbao). La base es de Rojo Ereño. Arriaga antzokia (Bilbo). Ereño Gorria.



Detalle del interior del teatro Arriaga. (c: caprotínido; m: monopléurido). lo mismo pero en euskera

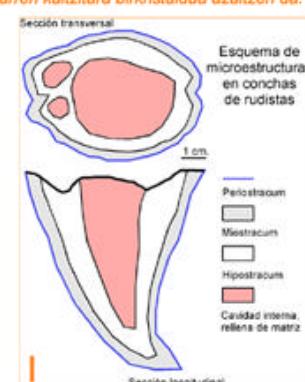


Se depositaron en ambientes marinos someros del Cretácico Inferior (Aptiense - Albiense). Se observan niveles biocorridos de caprotínidos en posición de vida que aparecen de forma repetitiva con truncación erosiva a techo debido a tormentas (F, G y H).

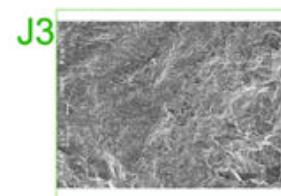
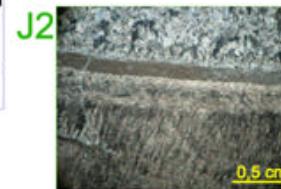
Behe Kretazeoko (Aptiense-Albiense) sakonera txikiko ingurune itsastarraren metatutako arroak dira. Bizi posizioan dauden Kaprotinidozko bioeraikinak ageri dira, gaina ekaitez eragindako galazalez mozturik (F, G eta H).

Las conchas fósiles de los rudistas están formadas por tres capas (I): la externa, el periostracum, muy rico en materia orgánica, que normalmente no fosiliza; la intermedia, el miostracum, con microestructura prismática y compuesta por calcita baja en magnesio y la interna, el hipostracum, formada en origen por aragonito, pero que aparece recristalizado a calcita.

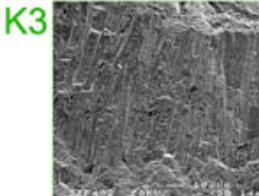
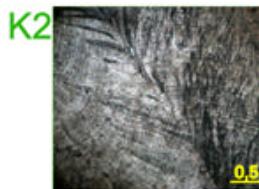
Errudisten maskor fosila 3 geruza ezberdinez osotzen da (I): kanpoko, periostracum, materia organikotan oso aberatsa, normalean ez de fosilizten; erdikoa, miostracum, prisma-mikroegitura duna, magnesio gutxidun kaltzitzaz osotua eta barnekoa, hipostracum, jatorriz aragonitozkoa izan arruen kaltzitarra birkristaldua azaltzen da.



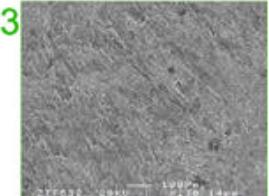
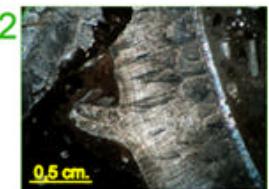
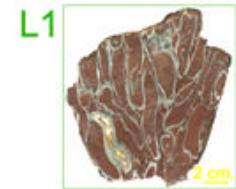
Caprotínidos



Requiénidos



Monopléuridos



Las figuras 1 son imágenes de campo, las 2 son fotos de microscopio óptico con nícales cruzados y las 3 son imágenes de microscopio electrónico. 1 irudiak, landa-argazkiak dira, 2 irudiak mikroskopio optikoko argazkiak dira eta 3 irudiak mikroskopio elektronikoko argazkiak dira.

Los rudistas de Ereño presentan diferencias entre si tanto morfológicas como microestructurales. Los caprotínidos, que tienen conchas grandes y gruesas (J1) con prismas poco marcados y dos orientaciones perpendiculares entre sí (J2 y J3), son los más alterados diagenéticamente. Los requiénidos, menos alterados, tienen un grosor y un tamaño de concha intermedio, destacan por su color negro (K1) y sus prismas aparecen bien conservados (K2) con disposición "cone in cone" (K3). Las conchas de los monopléuridos son pequeñas y finas (L1), pero tienen dos tipos de prismas bien conservados, gruesos y finos, estos últimos se abren en anábalos (L2 y L3). Sus conchas aparecen medianamente alteradas.

Ereñoko errudistek beraien artean ezberdintasunak dituzte bai morfoloxia zein mikroegitura ikuspuntutik. Kaprotinidoek maskor handia eta lodi dute (J1), beraien artean ortogonalak diren gutxi markatutako prismaz osotzen dira eta diagenetikoki gehien alteratzeko direnak dira. Erreklenidoak gutxiago alteratzeko dira, maskor tamaina eta lodi eraitzeko dute, kolore beltzarengatik dira ezagunak (K1) eta prismak ongi mantentzen (K2) dira cone in cone egiturarekin (K3). Monopleuridoen maskorrak txikiak eta finak dira (L1), baina ongi mantentzen diren bi prisma mota dituzte, lodiak eta finak, azken hauak abanikuan irekitzen direlarik (L2 eta L3). Maskor hauak erditza alteratzeko dira.



Universidad
del País Vasco
Euskal Herriko
Universitatea

AZKEN 6500 URTEETAN URDAIBAIEN GERTATUTAKO INGURUGIRO ALDAKETAK CAMBIOS AMBIENTALES EN EL URDAIBAI EN LOS ULTIMOS 6500 AÑOS

J. Rodriguez-Lázaro (1), A. Pascual (1), M. Martín-Rubio (1), B. Martínez García, O. Weber (2), J. M. Jouanneau (2).
(1) UPV/EHU. Facultad de Ciencia y Tecnología/Zientzia eta teknologia fakultatea. (2) Université de Bordeaux I.

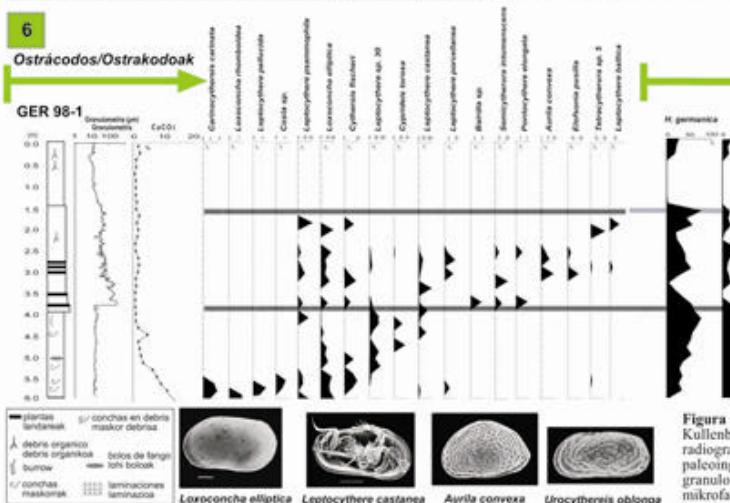
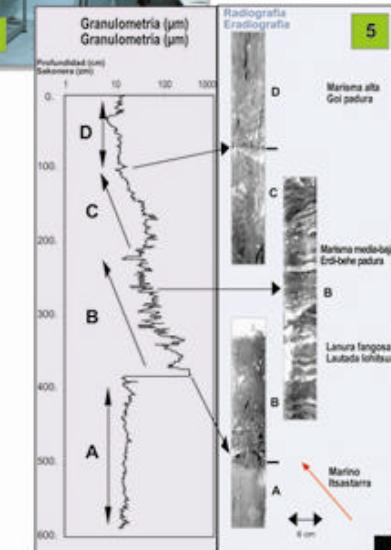
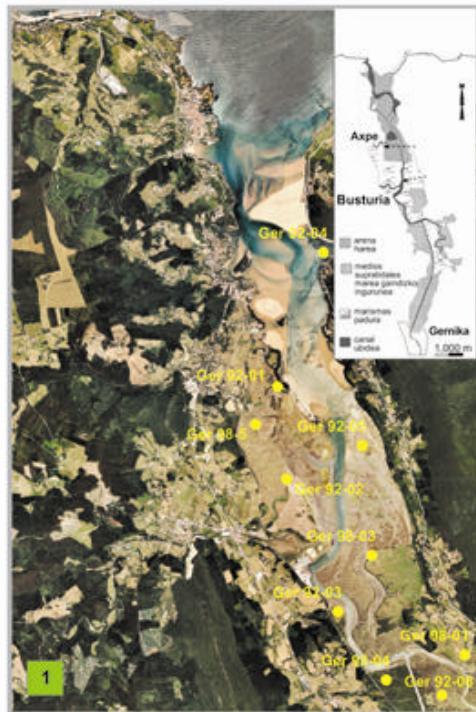


Figura 1. Localización de los sondeos extraídos en el estuario de Germika. 1. Irudia. Germikako estuarioan egindako zundaketen kokapena. Figura 2. Extracción de un testigo sedimentario continuo mediante un perforador Kullenberg. 2. Irudia. Kullenberg zundatzalearenkin testigo jarrai batzen atertzea. Figura 3. Apertura de un testigo sedimentario. 3. Irudia. Testigo sedimentario batzen zabalteza. Figura 4. Maquinaria SCOPIX para radiografiado de testigos. 4. Irudia. Testiguak erradiografiatzeko SCOPIX marina. Figura 5. Radiografía de testigos, granulometría e interpretación paleoambiental. 4. Irudia. Testiguak erradiografiatu, granulometria eta paleoingurunearen interpretazioa. Figura 6. Evolución de los parámetros sedimentológicos y microfaunísticos (foraminíferos y ostrácodos) estudiados en los sondeos Ger 98-1, Ger 98-3 y Ger 98-4. Se muestran las granulometrías y calcimetrías de las distintas unidades diferenciadas, así como su interpretación paleoambiental. 6. Irudia. Ger 98-1, Ger 98-3 eta Ger 98-4 zundaketetan aztertutako parametro sedimentológico eta mikrofaunistikoak (foraminíferoak eta ostrácodos). Granulometriak, kaltzimetriak eta paleoinguruneen interpretazioa.

El conocimiento detallado de la distribución de los sedimentos y la microfauna actual (foraminíferos y ostrácodos) que estos sedimentos contienen, permite reconstruir los diferentes ambientes cuaternarios que se han ido sucediendo en la ría a lo largo de los últimos 6400 años. Estos estudios se realizan aplicando el "Principio de Actualismo", es decir, considerando que el Presente es la clave para poder interpretar el Pasado. En ellos intervienen geólogos especialistas en sedimentología y dinámica marina, junto con paleontólogos.

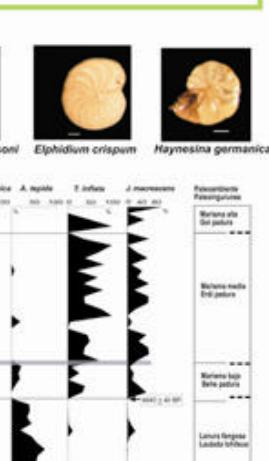
Los sedimentólogos se encargan de la extracción de testigos sedimentarios (cores) de varios metros de potencia, utilizando la maquinaria apropiada para cada situación: localización geográfica, tipo de sedimento, etc. Posteriormente estos testigos son sometidos a diversos estudios sedimentológicos: radiografiado, granulometrías, o la medida del contenido en Ca CO₃ del sedimento, entre otros.

Los paleontólogos estudian dos grupos de microfauna (foraminíferos y ostrácodos) que se encuentran en el sedimento de los testigos. La presencia o ausencia de las diferentes especies de estos grupos, está condicionada por diversos factores físico-químicos del medio ambiente (tipo de substrato, profundidad, temperatura, salinidad, oxígeno disuelto en el agua, nutrientes, materia orgánica...). De ahí, que las variaciones que se observan en la distribución de las especies a lo largo de los testigos sedimentarios, permiten determinar las modificaciones ambientales que ha sufrido el estuario.

Sedimentuen distribuzioa eta mikrofaunaren edukiarren ikerketa zehatza (foraminiferoak eta ostrakodoak), itsas adarrean azken 6400 urteetan egon diren ingurune ezberdinak berreraikitzeko aukera ematen digu. Ikerketa hauak gaurkotasun printzipioa aplikatut egiten dira, hau da gaur egungo inguruneetan jasotako informazioa aitzineko ingurunea ezagutzen laguntzen digu. Lan hauetan geoloagoak haritzen dira, zehazki sedimentologoak itsas dinamikan adituak eta paleontologoak.

Sedimentologoak (ikerketa talde hometan), egoera bakoitzeko zundatzaila egokia aukeratuz (kokapen geografikoaren arabera, sedimentu motaren arabera...), hainbat metroko zundaketen egiten dituzte. Ateratzen diren zundaketen testiguelai hainbat frogatzen zaizkie datuak lortzeko, erradiografiatu, granulometriak egin eta Ca CO₃ edukia ateratze beste batzuetan artean.

Paleontologoak (ikerketa talde honetan) bi mikrofauna talde ikertzen dituzte foraminiferoak eta ostrakodoak, hauek testiguko sedimentuetan aurkitzen diren izaki mikroskopiko utiarrak dira. Talde hauetako espezie ezberdinak presentzia edo ausentzia ingurunean dauden kondizio fisikoak eta kimikoak baldintzatzenten dituzte (sedimentu mota, sakonera, temperatura, gazitasuna, uretan daigoen oxigeno disolbatua, elikagai kopurua, materia organikoa...). Beraz testigu sedimentarioen zehar ikusten diren espezien distribuzioen aldaketaek ingurunean gertatu diren ingurugiro aldaketak zehaztea ahalbidetzen digu.



RAMÓN ADAN DE YARZA, PRECURSOR DE LA GEOLOGIA EN EL PAÍS VASCO

RAMÓN ADAN DE YARZA, EUSKAL HERRIKO GEOLOGIAREN AINTZINDARIA

Xabier Murelaga y Pedro Pablo Gil (Facultad de Ciencia y Tecnología, UPV/EHU)

Euskal Herriko geologiarri buruz hitz egiterakoan ezin besteko da Ramón Adán de Yarzaren lanak aipatzea. Berak egindako lanik garrantzitsuenak Bizkaiko, Gipuzkoako eta Arabako lurradeen deskripzio geologikoak izan ziren eta berak jarritako oinarriak geroago gure arroan lan egin duten geologo askorentzat oso lagungarriak izan dira. Gaur egun Bilboko alde Zaharrean dagoen Bidebarrieta liburutegiak betetzen duen lekuan zegoen geologo handi honen jaiztetxea. Ramón Adán de Yarza 1948ko ekainak Sean jai zen Bilbon eta ezkondu ostean Arrasaten zeukan etxearen hil zen 1917ko urtarrilak 25an. Dena den, berak eta bere familia asko maite zuten Lekeitio dago lurperatuta. Erakusketa honetan Urdaibai inguruaren ikertzen dugun geologoen lanak aurkezten dira baino ez genitue ahaztu behar gu baino askoz aurretek ita medio gutxiagoekin, inguru horretan zein Euskal Herri osoan ibilitako geologo handia, Ramón Adán de Yarza.

Al hablar de la geología del País Vasco es imprescindible citar a Ramón Adán de Yarza. Entre sus aportaciones más destacadas se encuentran las descripciones geológicas de las Provincias de Bizkaia, Gipuzkoa y Álava, trabajos que sentaron las bases de futuros trabajos de geólogos que han trabajado en nuestra Cuenca. Ramón Adán de Yarza nació el 5 de junio de 1848 en su casa familiar ubicada en el solar que actualmente ocupa la Biblioteca Municipal de Bilbao de la calle Bidebarrieta en el Casco Viejo Bilbaíno. Murió en la casa que tenía después de casarse en Arrasate el 25 de enero de 1917 y se encuentra enterrado en Lekeitio, lugar que tanto el como su familia querían mucho. En esta exposición se presentan los trabajos de investigación que se están desarrollando en Urdaibai pero no debemos olvidar a Ramón Adán de Yarza, un gran geólogo que ya anduvo antes que nosotros por esos parajes y otros de Euskal Herria.



Ramón Adán de Yarza (1848-1917).



Mapa geológico de Álava
realizado por Adán de Yarza (1885).
Adán de Yarza egindako
Arabako mapa geológico (1885).



Adán de Yarza durante su mandato en la Jefatura de Minas de Bizkaia
(1896-1898) (Foto tomada de J. Gómez Tejedor, 1998)
Adán de Yarza. Bizkaiko Mehatz Burutzan bete zuen agintaldian
(1896-1898) (argazkia J. Gómez Tejedor, 1998tik hartua).



El de Adán de Yarza es el primer mapa Geológico de Euskal Herria.
Adán de Yarza es el primer mapa Geológico de Euskal Herria.



Mapa geológico de Bizkaia realizado por Adán de Yarza (1892).
Adán de Yarza egindako Bizkaiko mapa geológico (1892).



Mapa geológico de Gipuzkoa realizado por Adán de Yarza (1884).
Adán de Yarza egindako Gipuzkoako mapa geológico (1884).

El paleokarst de Urdaibai. *Urdaibaiko paleokarsta*

A. Aranburu Artano, P. García Garmilla, L. Damas Mollá, I. Yusta, E. Iriarte, M. Arriolabengoa y P. Iridoi.

El modelado geomorfológico de las calizas urgonianas (A) (Aptiense - Albiense) está caracterizado por la formación de grandes dolinas a partir de una superficie de erosión (superficie fundamental, 400 - 300 m.) que dejan relieves relictos (interdепresiones) de tipo pinacular (cockpit karst típico de zonas tropicales) en el interior y superficies de erosión marina emergidas (rasas mareales, 50 - 60 m.) en la zona de costa.

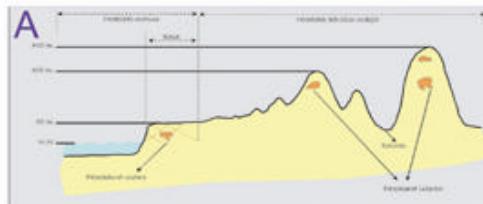
Urgoniar kareharrien modelatu geomorfologikoa gainazal higakor batetatik (oinarrizko gainazala, 400-300m.) goratutako dolina handiek eratzent dute. Hauek pinakulo motako erliebe erriliktoa (cockpit-karst, gune tropikaletakoak) uzten dute. Kostaldean aldiz, itsasoak higatutako gainazal kanporatuak daude (itsas-zabalguneak, 50-60m.).



Esquema de modelado tropical pinacular (cockpit karst). Pinakulo moduko erliebe tropikalaren eskema (Cockpit karst).



Panorámica de modelado pinacular en Urdabai. Pinakulo moduko erliebea Urdabai eskuadalean.



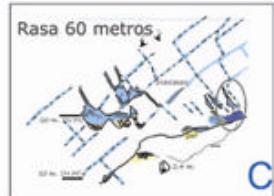
En el promontorio de Asnarre (B) aflora la unidad carbonatada de la Formación Acanatlito de Otoño (Agirrezabal, 1996), con una potencia estratigráfica de 55 m., dirección N-S y buzamiento vertical. Está truncada a techo por una superficie erosiva plana que se corresponde con una rasa emergida (entre 50 - 60m.). En esta unidad se observa el desarrollo de un paleokarst antiguo, denominado "Paleokarst de Laga".

Hacia el interior de la Reserva, solamente en la unidad hidrográfica de Ereñozarre se conocen un total de 70 cuevas, distribuidas entre los 300 y los 40 m. de altitud. En general, son galerías freáticas subhorizontales generadas en la zona saturada indicando los distintos niveles de base a lo largo del encajamiento del valle fluvial.

Asnarre mendixkan, "Acanatlito de Otoño" Formazioko karbonatozko unitatea azaleratzen da (Agirrezabal, 1996), 55m-tako lodiera estratigráfiko, N-S norabidea eta orokrero bertikala duelaik. Unitatea hau gainazal higakor lau batek moztzen du: azaleratutako itsas-zabalgunea (50-60 m.). Unitate honetan iraganean paleokarstaren ("Lagako paleokarsta") garapena ikus daiteke.

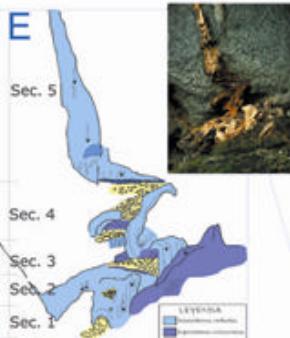
Bamekaldean, Ereñozarreko unitate hidrologikoan 70 koba ezagun dira. Hauak 300-40 m. altuera bitartean banatzen dira. Orokorean gune saturatuak goratutako galeria freático subhorizontalak dira, haran fluvialaren enkajamenduarekin erlazionatutako oinarriko maila desberdinak adieraziz.

Paleokarst de Laga. *Lagako paleokarsta*.



Es un paleokarst generado a favor de la disolución de diacasas (C y D) ($N60^{\circ}E$ (56/150) y $N70^{\circ}E$ (50/340)) perpendiculares a la estratificación. Se observan conductos subverticales con predominio de infiltración (vadoso) y galerías subhorizontales, a 20 m. sobre el nivel del mar (freático) en los puntos de intersección de diacasas. La orientación paralela a la línea de costa de estas galerías sugiere un origen por mezcla de agua marina y dulce.

Bertan, geruzapenarekiko perperdikularak diren diaklasen ($N60^{\circ}E$ (56/150) eta $N70^{\circ}E$ (50/340)) disolusioz eratutako paleokarsta ageri da. Infiltrazio nagusia deneko konduktu bertikala (uberatsu) eta diaklasen elkarrozketan galeria subhorizontala (freaticoak), 20m itsas mailatik gora iku daitezke. Galeria hauen norabideak kostararekiko duen paralelotasunak ur gazi-gezen nahasketazko jatorria adierazten du.



El relleno sedimentario del paleokarst (E) presenta una doble naturaleza detrítica (cantos de areniscas y ofitas) y química (calcita). En las cavidades de mayor desarrollo el relleno detrítico queda confinado en la parte basal, mientras que el precipitado químico colma las cavidades y fisuras. Esta secuencia sedimentaria puede verse repetida hasta cinco veces en la vertical, evidenciando un relleno polifásico de las cavidades.



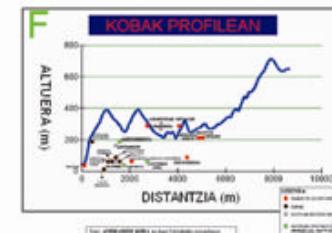
Esquema de secuencias de relleno. Sekuentzia sedimentarioen eskema.

Detalle de secuencias. Sekuentziaren xehetasunak.

Secuencia 1. 1 Sekuentzia.

Conglomerados. Konglomeratuak.

Paleokarst de Ereñozarre. *Ereñozarreko paleokarsta*.

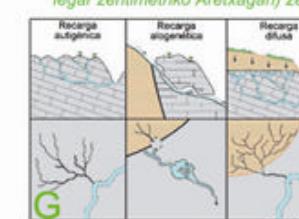


Entrada de la Cueva de Antoliña. Antoliñako koba sarrera.

Antoliña & Aretxaga: Son cavidades freáticas generadas a favor de estratificación. Presentan un relleno mixto, con material silicástico (finos en Antoliña, cantos centimétricos en Aretxaga) y espeleotemas de calcita a techo.

Antoliña & Aretxaga:

Estratifikazioa jarraituz sortutako koba freaticoak dira. Bi betekin mota dituze beraien baitan, material siliciklastikoa (finak Antoliñan eta legar zentimetricoak Aretxagan) eta kaltzitazko espeleotemak sabalan.



La recarga del agua al interior del sistema kárstico es de tipo alogénico aunque no se puede descartar una recarga difusa (G).

Sistema kárstico hauetako ura sedimentuen birkarga alogenikoa da, nahiz eta birkarga difusa ezin den alboratu (G).



(C)

Relleno de Aretxaga: Conglomerado de areniscas y limolitas (S) a base y espeleotema (costra (C)) de calcita a techo. Aretxagako betekina: Harehami konglomeratu eta limolitik (S) behikaldean eta kaltzitazko espeleotema (kostra (C)) goikaldean.



Interior de la cueva de Aretxaga, espeleotemas de techo. Aretxagako bamekaldea: geruzapenak mugatutako sabai leuna.

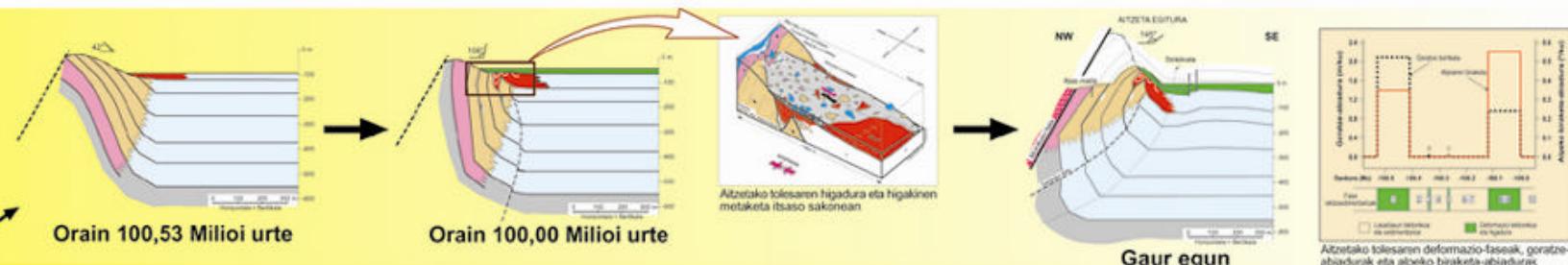
Urdaibai eta inguruko erdi-Kretazeoaren geologia: Tektonika, sedimentazio eta fluido-ihesen arteko erlazioa

Luis M. Agirrezabala, Juan Ignacio Baceta, Arantxa Bodego eta Aitor Payros

Urdaibai eta bere inguruko egungo ezaugarriak (paisaia, lurzoruak, landaredia, gizakiaren jarduera, e.a.) bertan azaleratzen den erdi-Kretazeoaren geologiak baldintzatzen du. Urdaibaiko lurpea erdi-Kretazeoko arrokez dago osatuta batez ere, orain dela 125 eta 100 milioi urte arteko denboran eratutako arrokez alegia. Arroka hauek garai hartako erregistroa osatzen dute eta beren ezaugarriak aztertuk jakin ahal dugu sortu ziren garaiko hainbat prozesu eta baldintza. Proiektu honek garai hartako tektonika, sedimentazioa eta fluidoen ihesak ikertzen ditu, beren arteko erlazioak zehazteko asmoz.

Tektonika

Lurraren indarrek arroken deformazioa eragiten dute hauiek tolestuz edota failatuz. Kretazeo ertainean toles eta faila ugari eratu ziren sedimentazioa gertatzen ari zen bitartean. Antzineko sedimentuak aztertuz toles eta faila hauek ezaugarritu dira, beren adina, geometria eta eragindako deformazioa zehatzuz. Adibidez, Aitzeta tolesa



Sedimentazioa

Urdaibai eta bere ingurueta sedimentazioa gertatzen zen Kretazeo ertainean. Sedimentuak (egun arrokak direnak) aztertuk jakin ahal dugu zein baldintza eta ingurune sedimentario izan ziren tokiz toki eta garazigarrak, hots, denboran zeharreko antzinako geografia. Adibidez, Gernika eta Oñate inguruko geografia orain dela 115 milioi urte



Fluidoen ihesak

Urneratutako sedimentuetan dauden fluidoak ihes egin dezakete gainazalaraino, itsas hondoko ituriak sortzen direlarik. Fluido hauek hidrokarburotan (petrolio eta gas) aberatsak direnean eta itsas hondoan oxigeno gabea denean bakterioek karbonatoa eragiten dute, orain 100 milioi urte eratutako bezalakoak



URDAIBAIKO GOI PLEISTOZENOKO ORNODUNEN AZTERKETA

ESTUDIO DE LOS VERTEBRADOS DEL PLEISTOCENO SUPERIOR DE URDAIBAI

M. Aguirre, A. Alonso, S. Bailon, P. Castaños, N. Etxeberria, I. Gil de Muro, A. Guenaga, M. Insausti, J. C. López Quintana, X. Murelaga, X. M. Olivares, L. A. Ortega, X. Saez de Lafuente, H. Zubeldia y M. C. Zuluaga



Ubicación de los yacimientos de Antolinako Koba y Atxagakoa.
Antolinako Koba eta Atxagakoa aztarnategien kokapena

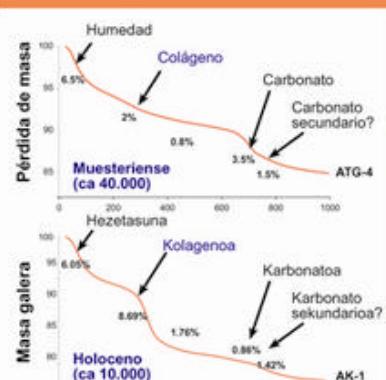


La Balanza Termo Gravimétrica mide la pérdida de masa a medida que se incrementa la temperatura.

Termo-grabimétrico Balantzenaren bidez tenperatura gehitu ahalera masa galera neurten dira.



- Topillos-Lursaguak
 1 *Microtus arvalis-agrestis*
 2 *Tomomys*; 3 *Microtus oeconomus*
 4 *Chionomys nivalis*; 5 *Arvicola terrestris*
 6 *Cathriomys glareolus*
 Lirón careto soro-mixarra
 7 *Lemmus lemmus*
 Raton de campo-Basasagua
 8 *Apodomys syriacus-tanycotis*
 Musarahuas-Satissuak
 9 *Otocidius* sp.;
 10 *Neomys edwards-anomalus*
 11 *Sorex coronatus-scoronensis*
 Topo-Satorra
 12 *Talpula*
 Luciun-Siruina
 13-14 *Anguis fragilis*
 Rana-Igela
 15-16 *Rana temporaria-iberica*
 Serpiente-Sugea
 17 Vipero *Vipera Vipera* 18 *Ceratophis austriacus*

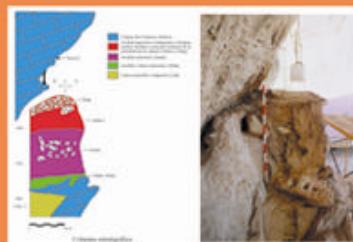


Ejemplos de termogramas. Obsérvese la diferencia de colágeno en las dos muestras.

Termograma adibideak. Ikuhi bi laginen arteko kolagendiferentzia.



El ICP-MS permite realizar el análisis químico de los huesos fósiles.
ICP-MS-rekin hazur fosilen azterketa kimikoa burutu daiteke



Estratigrafía de Atxagakoa
Atxagakoko estratigrafia



Paisaje en el entorno de Atxagakoa durante el Pleistoceno superior
Atxagakoaren inguruaren paisaia Goi Pleistozenoan



Atxagakoko Makrourugaztunen aztarnak
Restos de macromamíferos de Atxagakoa
 1- *Bos primigenius-Bison priscus* (Bisonte/Bisontea).
 2- *Equus caballus* (Caballo-Zaldia).
 3- *Oreamnos* (Hiena).
 4- *Stephanorhinus hemitoechus*
(Rinoceronte-Errinozerontea)



Variaciones de temperatura calculadas en Antolinako Koba en base al contenido de micromamíferos.

Antolinako Kobaiko makrourugaztunen arabera kalkulatutako tenperaturaren aldaketa .

Del estudio de los restos de vertebrados fósiles del Pleistoceno superior se pretende determinar las variaciones climáticas acaecidas en ese periodo (desde hace unos 35000 años hasta hace unos 8000 años). Para ello el grupo de trabajo esta formado por especialistas de diferentes ámbitos del conocimiento que conforman cuatro subgrupos.

El primero, formado por los arqueólogos, se encarga de la excavación y de recuperar todos los restos a estudiar situándolos en sus columnas estratigráficas.

El segundo, formado por los paleontólogos, se encarga de estudiar los restos óseos y determinar que especies se encuentran representadas en cada uno de los estratos. De esta manera podemos conocer los animales que vivían en Urdaibai en el tiempo pasado. Teniendo en cuenta que el clima condiciona la fauna que vive en un entorno, al conocer que animales poblaban Urdaibai en un momento dado, sabremos qué clima había. Por tanto, si observamos variaciones en la flora y la fauna entre diferentes niveles podremos determinar la existencia de cambios climáticos acaecidos.

El tercer grupo, formado por los químicos, se encarga de realizar en los restos óseos análisis químicos termogravimétricos y de infrarrojos, que nos permite determinar el grado de diagénesis o de modificación en su composición como consecuencia del serramiento.

El cuarto grupo, formado por gequímicos, se encarga de interpretar los resultados químicos e isotópicos obtenidos.

Las señales químicas e isotópicas (no están modificadas) que ha quedado en los restos óseos registran la naturaleza de la vegetación de la que se alimentaron los herbívoros y la temperatura del agua de ingesta, de esta manera podremos interpretarlas como variaciones climáticas que deben ser coincidentes con las observadas del estudio paleontológico realizado.

Goi-Pleistozenoeko ornodun fosilduen hezu-hondakinak azterketaren bidez aldi horretan (duela 35000 urtetik 8000 urtefara) geratut ziren aldaketa klimatikoak zehaztu nahi dira. Honeztarako lan-taldea esparru desberdineko ikertzaileak osotzen dute.

Lehen taldea arkeologoek osatzen dute eta industaketaz, hondakinaren berreskuratzearaz eta hauetako zutabe estratigrafikoan kokatzeaz arduratzen dira.

Bigamen taldekoak paleontologoak dira, eta hauetako hondakinak aztertzuz estratu bakiozean dauden espezien zenbatzuk dute. Honek, antzimako garaletan Urdaibaien bizi ziren animaliak ezagutu ditzakengi.

Ingruarren batetan bizi den fauna klimak baldintzatzen duela kontutan izanik, aldi hartan Urdaibaien bizi ziren animalien ezagutak klimari buruz berri emango digu. Beraz, maila ezberdinen artean floraren eta faunaren aldaketa ikusten badugu, geratut ziren aldaketa klimatikoak zehatz ditzakegu.

Hirugarren taldeko kimikariak hezu-hondakin analisi kimikoak, termogravimétricoak eta infrarrojeras azterketaez arduratzen dira. Azterketa hauetako interpretazioen eraginez jasan duten diagénesis edo aldaketa maila, hag da, osaarearen aldaketa zehazten dituzte.

Geokimikoek laugarren taldekoak dira eta emaitza kimiko eta isotópikoek interpretatzet ditzute. Belaizaleen hezu-hondakinaren dauden seinale kimikoak eta isotópikoak elikatzen ziren landarediarenak eta uraren tenperaturarenak dira. Honek datu hauetako klima aldaketa azaltzeko beste modu bat dira eta ikerketa paleontológicoan egindakoekin egokitu beharko lirateke.

