

XRS

Acta de Resúmenes

X Reunión Argentina de Sedimentología

Simposio Límite K/T de Argentina



**1 al 3 de setiembre de 2004
San Luis / Argentina**

corresponden a una vaque feldespática; si bien estos valores resultan insuficientes para intentar análisis comparativos, son consistentes con la clasificación petrográfica de la muestra: SiO₂ (73,24 %), Al₂O₃ (12,19 %), Fe₂O₃ (4,05 %), MnO (0,07 %), MgO (1,32 %), P₂O₅ (0,20 %), TiO₂ (0,65 %), CaO (1,73 %), Na₂O (3,00 %) y K₂O (2,34 %).

Aceñolaza, F.G.; Miller, H. y Toselli, A.J., 1988. The Puncoviscana Formation (Late Precambrian-Early Cambrian). Sedimentology, tectonometamorphic history and age of the oldest rocks of NW Argentina. En: Bahlburg, H., Breitkreuz, Ch. and Giese, P. (eds.): The Southern Central Andes. Lecture Notes in Earth Sciences, 17, pp. 25-38, Springer-Verlag, Heidelberg.

Aceñolaza, F.G. y Alonso, R.N., 2000. La Formación Puncoviscana s.l. a partir de nuevos elementos icnológicos de la provincia de Salta. Ameghiniana, Revista de la Asociación Paleontológica Argentina, 37 (4) Suplemento: 4, R.

Aparicio González, P.A., 2003. Nuevos datos sobre el basamento estratigráfico (Proterozoico superior – Cámbrico Inferior) en la sierra de Mojotoro. VIII Jornadas de Ciencias Naturales del Litoral y I Jornadas de Ciencias Naturales del NOA, Libro de Resúmenes: 180.

Buatois, L.A. y Mangano, M.G., 2003. La Ichnofauna de la Formación Puncoviscana en el noroeste argentino: la colonización de fondos oceánicos y reconstrucción de paleoambientes y paleoecosistemas. Ameghiniana, Revista de la Asociación Paleontológica Argentina, 40 (1): 103-118.

Do Campo, M., 1999. Metamorfismo del basamento en la Cordillera Oriental y borde oriental de la Puna. Relatorio XIV Congreso Geológico Argentino, Tomo I: 41-51.

Keppie, J.D. y Bahlburg, H., 1999. Puncoviscana Formation of northwestern and central Argentina: Passive margin or foreland basin deposit?. En: V.A. Ramos y J.D. Keppie (eds.) Laurentia-Gondwana Connections before Pangea. Geological Society of America. Special Paper 336: 139-143.

Merodio, J.C. y Spalletti, L.A., 1990. Geoquímica de pelitas: su empleo en la definición de ambientes sedimentarios y tectónicos para el Ordovícico de la Precordillera Occidental. Revista de la Asociación Geológica Argentina, 45 (3-4): 336-345.

Moya, M.C., 1998. El Paleozoico inferior en la sierra de Mojotoro, Salta-Jujuy. Revista de la Asociación Geológica Argentina, 53 (2): 219-238.

Taylor, S.R. y McLennan, S.M., 1985. The Continental Crust: its Composition and Evolution. An Examination of the Geochemical Record Preserved in Sedimentary Rocks. Blackwell Scientific Publications (ed.): 312 pp.

Warr, L.N. y Rice, A.H.N., 1994. Interlaboratory standardization and calibration of clay mineral crystallinity and crystallite size data. Journal of Metamorphic Geology, 12: 141-152.

CORRELACIÓN ESTRATIGRÁFICA DE LA FORMACIÓN LOTENA ENTRE LA SIERRA DE LA VACA MUERTA Y LONCOPUÉ. CUENCA NEUQUINA. ARGENTINA

Mariano José Arcuri^{1,2}, Carlos Zavala^{1,2}, Marcos Asensio^{1,2}.

1. Universidad Nacional del Sur. Departamento de Geología. San Juan 670 (8000) Bahía Blanca. marcuri@uns.edu.ar, czavala@criba.edu.ar, masensio@uns.edu.ar.

2. CONICET

La Formación Lotena constituye una unidad clástica ampliamente desarrollada en el Jurásico medio de la Cuenca Neuquina. En amplios sectores, esta unidad se compone por una monótona sucesión de areniscas finas y pelitas verdosas, las cuales son portadoras de fauna marina. No obstante, en sectores localizados, se reconoce hacia la base de esta sucesión un importante espesor de conglomerados y areniscas gruesas, con menores intercalaciones pelíticas que carecen de fauna marina.

En la zona de Loncopué, esta sucesión basal se compone por unos 100 metros de sedimentos clásticos gruesos, los cuales apoyan en contacto neto sobre pelitas negras de la Formación Tábanos y son cubiertos por areniscas y pelitas con fauna marina. En la Sierra de la Vaca Muerta, este intervalo basal está representado por un conglomerado de desarrollo irregular, con espesores de hasta 4 metros, sucedido en contacto neto por pelitas y areniscas con fauna marina. El análisis de facies y estratigráfico efectuado en el área de Loncopué sugiere que estos niveles gruesos basales se habrían acumulado en un medio subácueo, a partir de flujos de fondo de alta concentración, de naturaleza hiperpícnica (Zavala *et al.*, 2002). La ausencia de indicadores faunísticos marinos asociados, podría sugerir un medio lacustre hasta lacustre-salobre. Se reconoció un amplio espectro de facies sedimentarias, las principales se componen por conglomerados matriz sostén (CMS),

conglomerados clasto sostén (CCS), areniscas conglomerádicas con estratificación de duna sigmoidal (SDS), areniscas conglomerádicas con clastos alineados (Ca), areniscas masivas (Sm), areniscas con *hummocky* isótopos (HCSi), areniscas laminadas (Sl), areniscas con *ripples* de corriente (Sr), areniscas con *ripples* de ola (Sro), pelitas laminadas (Pl) y pelitas masivas (Pm). Criterios sedimentológicos sugieren que las facies más gruesas (CMS, CCS, SDS, Ca) se relacionarían a procesos de carga de lecho, vinculados a un flujo turbulento sobrepasante de larga duración, originado por una descarga fluvial en un medio subáqueo. Mientras que las facies HCSi, Sl y Src estarían relacionadas a decantación a partir de un flujo turbulento hiperpícnico y las facies Sro, Pl y Pm, a su vez, se asocian a la descarga de las plumas de prodelta en el cuerpo de agua.

Sobre la base de 20 secciones estratigráficas de detalle, en el presente estudio se presenta una correlación detallada entre la faja de afloramientos localizada en el área de Loncopué, y los niveles equivalentes aflorantes en el ámbito de la Sierra de la Vaca Muerta, con puntos de control intermedio de subsuelo (pozo Cerro Mocho x-1).

A partir de este estudio regional surge que la Formación Lotena está compuesta por 4 secuencias deposicionales, la primera habría iniciado su acumulación en un depocentro aislado (satélite), dominado por depósitos fluvio-lacustres, a partir de la segunda secuencia deposicional se evidencia una expansión del sistema con depósitos claramente marinos. Las secuencias 2 y 3 son granodecrecientes y constan principalmente de areniscas masivas de gran espesor en la parte basal y pelitas con amonites en la cúspide de cada secuencia. La última secuencia comienza de manera similar a las anteriores y hacia el techo se evidencia un pasaje transicional a las calizas de la Formación La Manga.

Como se observa en la correlación, los cuerpos espesos de areniscas masivas que en la zona de Loncopué se pueden seguir por más de 20 kilómetros, también tendrían su correlato en la Sierra de la Vaca Muerta ya que se hallan en una posición estratigráfica similar. Dicho depocentro inicial presentaría en general una orientación norte-sur, con un máximo comprobado en el área del pozo Cerro Mocho x-1.

Zavala, C., Maretto, H. y Arcuri, M., 2002. *Las Facies Clásticas de la Formación Lotena (Jurásico Medio) en las áreas de Loma La Lata y Loncopué. Cuenca Neuquina, Argentina.* Actas del V Congreso de Exploración y Desarrollo de Hidrocarburos.

ESTRATIGRAFÍA Y PALEOAMBIENTES SEDIMENTARIOS DE LA FORMACIÓN LOMAS BLANCAS (TRIÁSICO MEDIO), CUENCA ISCHIGUALASTO-VILLA UNIÓN, ARGENTINA.

Diego Aronson¹, Alberto T. Caselli¹

1. Dpto. Ciencias Geológicas, Facultad de Ciencias Exactas y Naturales. UBA, Ciudad Universitaria, Pab.2, C1428EHA Buenos Aires. Diego.ARONSON@total.com, acaselli@gl.fcen.uba.ar

Se presenta en este trabajo el estudio paleoambiental de la Formación Lomas Blancas (Triásico Medio) y su correlación estratigráfica con las unidades triásicas del relleno de la Cuenca Ischigualasto-Villa Unión.

Bossi y Herbst (1968) efectuaron un mapeo del área La Torre-El Chiflón (provincia de La Rioja) y definieron a esta unidad dentro del Grupo Chiflón, dando a conocer sus características litológicas. Posteriormente, Bossi (1971) dividió el relleno de la cuenca en dos configuraciones de acuerdo a las características estratigráficas y espesores. Así definió la configuración externa como una secuencia condensada, que involucra al Grupo Chiflón, y que correspondería a sectores de borde de cuenca; y una configuración interna definida como el "área de mayor hundimiento". Dicho autor, correlaciona a la Formación Lomas Blancas con las Formaciones Chañares, Ischichuca y Los Rastros (incluidas en el Grupo Agua de la Peña) de la configuración interna. Guirin et al. (1994) dividieron a la Formación Lomas Blancas en dos miembros: uno inferior, compuesto por conglomerados, areniscas y tufitas depositados en ambiente fluvial; y otro superior, de granulometría más fina, donde reconocieron cuatro ciclos lacustres-deltaicos.

La unidad objeto de estudio en el presente trabajo se apoya en discordancia angular sobre la Formación