

La Formación Valle Chico (Cucchi, 1980) contiene restos de plantas e invertebrados marinos. Se han descripto la licópsida *Archaeosigilaria conferta* (Frenguelli) Menéndez, 1965 (= *Gilboaphyton argentinum* Carrizo & Azcuy, 2006, cuando preserva sus hojas) y pínulas de *Eusphenopteris devonica* (Frenguelli) Sessarego & Césari, 1989. La presencia de *Botrychiopsis* Kurtz, 1895 (en Cucchi, 1980) fue desestimada por Carrizo & Azcuy (2006), afirmación que una reciente colección de 30 muestras conteniendo solo *Eusphenopteris devonica* parece corroborar. Además, se mencionaron trilobites (Cucchi, 1980), nautiloideos indeterminados y los bivalvos *Schizodus?* sp y *Paleolima* sp. (González *et al.*, 1995). Nuevos hallazgos suman al gastrópodo *Neilsonia* sp., el chonétido *Globossochonetes* sp. y el braquiópodo inarticulado *Argentiella* sp. (*Lingula* sp. en Sepúlveda & Cucchi, 1978 y González *et al.*, 1995). Previamente, se ha sugerido la existencia de hasta cuatro intervalos diamictíticos en la Formación Valle Chico, uno en la base y otros incluidos en una sección interpretada como superior (Unidad D de González Bonorino & González Bonorino, 1988). La presencia de estructuras de impacto (cadilitos) y superficies estriadas (pavimento glacial) en esta última sección al SSE del Cerro Excursión, sugiere interpretarla como estructuralmente invertida, y toda la secuencia con un único intervalo glacial como fuese indicado por López Gamundi (1980). Una edad máxima devónica tardía sobre circones detríticos (Hervé *et al.*, 2005) o tournaisiana posiblemente tardía sugerida por el contenido paleontológico, refuerza el reconocimiento de un episodio glacial precursor durante el más temprano Carbonífero en Patagonia y precedente al basal de la Formación Pampa de Tepuel. La Formación Valle Chico se considera parcialmente correlacionable con la Formación Jaramillo, mientras que la Formación Esquel sería al menos en parte equivalente a las formaciones Arroyo Pescado/Río Lácteo/Bahía de la Lancha, como fuera sugerido previamente (Giacosa & Márquez, 2002 y referencias allí mencionadas).

Palinoestratigrafía de la Formación El Imperial (Cuenca San Rafael) y su comparación con la Cuenca Paganzo

M.S. Vázquez¹, S.N. Césari² y C.O. Limarino³

¹ Museo de Historia Natural de San Rafael, Grupo Vinculado-IANIGLA, CONICET. Av. Ballofet s/n, frente Parque Mariano Moreno (5600), San Rafael, Mendoza.

² Museo Argentino de Ciencias Naturales Bernardino Rivadavia-CONICET. Av. Ángel Gallardo 470(1405), CABA.

³ Instituto de Geociencias Básicas y Aplicadas de Buenos Aires, Universidad de Buenos Aires-CONICET. Ciudad Universitaria, Pabellón 2, Intendente Güiraldes 2160 (1428), CABA.

La Formación El Imperial (Cuenca San Rafael, Provincia de Mendoza) representa el intervalo Carbonífero Tardío-Pérmico Temprano, reconociéndose la transición de condiciones glaciales (base de la Formación El Imperial), finiglaciales (sección inferior a media) y postglaciales (sección superior). La unidad fue analizada en tres localidades: arroyo El Imperial (localidad tipo), Camino del Baqueano y arroyo Rincón Bayo. El análisis sedimentológico y

estratigráfico permitió reconocer ocho asociaciones de facies que corresponden a diamictitas glaciales, lutitas postglaciales transgresivas con *dropstones* y diferentes tipos de ambientes continentales, marinos y transicionales. De estas sucesiones se recolectaron 107 muestras palinológicas, obteniéndose 36 palinofloras relacionadas a los diferentes ambientes depositacionales. Las muestras han permitido determinar que las asociaciones palinológicas en la sección basal se caracterizan por la abundancia de esporas trilete y granos de polen monosacados, con un aumento progresivo de los granos de polen teniados hacia el tope de la unidad. La evolución paleoambiental reconocida en la Formación El Imperial puede ser comparada con la identificada en el Pennsylvaniano-Asseliano de la Cuenca Paganzo, y la composición de la palinofloras permite efectuar correlaciones con el esquema bioestratigráfico actual del centro-oeste de Argentina. Se ha identificado la Biozona *Raistrickia densa-Convolutispora muriornata* y sus subzonas (A, B y C). Por su parte, la Biozona *Pakhapites fusus-Vittatina subsaccata* es reconocida en la sección superior de la formación. La identificación de estas biozonas permite referir las palinofloras al Serpukhoviano Tardío/Cisuraliano Temprano.
