



Micropaleontología del inicio del último ciclo transgresivo en la llanura costera norbonarense

CECILIA LAPRIDA¹, Juan GILARDONI² y Roberto Antonio VIOLANTE³

(1)IDEAN

(2)Instituto de Estudios Andinos Don Pablo Groeber

(3)Servicio de Hidrografía Naval

Mail primer autor: chechulaprida@gmail.com

Palabras clave: Planicie costera bonaerense, último ciclo transgresivo, Micropaleontología

Las secuencias sedimentarias del Pleistoceno superior-Holoceno en la llanura costera del norte bonaerense están genéticamente vinculadas al último ciclo transgresivo-regresivo. Su estratigrafía ha sido establecida en base a estudios geológicos y paleontológicos de superficie y, en menor medida, en información litoestratigráfica y sedimentológica de subsuelo. La geocronología de estas secuencias, sustentada sólo por dataciones en unidades aflorantes, abarcan los últimos ~6-7 mil años; dado que la relación entre las unidades aflorantes y de subsuelo es aún poco comprendida, la evolución costera del Pleistoceno Superior-Holoceno Inferior es controversial. Este trabajo analiza el contenido micropaleontológico de unidades de subsuelo de la planicie costera norbonarense con el objetivo de complementar los estudios sedimentológicos y obtener datos que permitan mejorar la interpretación de los paleoambientes costeros y aportar al conocimiento de la transgresión postglacial y el inicio de la regresión Holocena. Para ello se analizaron la composición específica y tafonomía de ensambles fósiles de foraminíferos, ostrácodos y briozoos del Pozo CFI-SHN 5 (23,08 m bbp, ~36°S-56°O) que incluye a la Aloformación Pozo N° 8, correspondiente al cortejo sedimentario transgresivo, y a la Aloformación Pozo N° 17, correspondiente al cortejo sedimentario de mar alto (Violante et al., 2001). Los briozoos se registraron a la largo de toda la secuencia y están representados casi exclusivamente por el género *Crisia*. Los foraminíferos fueron abundantes pero moderadamente diversos. Su abundancia está positiva y significativamente correlacionada con la de los briozoos. Los ostrácodos, poco abundantes, presentaron una elevada riqueza específica. La abundancia relativa de foraminíferos fue analizada mediante un análisis de agrupamiento. Los análisis permitieron identificar un número inesperadamente elevado de agrupamientos (más de 20), de los cuales sólo 4 resultaron ser estadísticamente significativos. Notablemente, los grupos no coincidieron con las unidades estratigráficas descritas, indicando una gran uniformidad faunística durante toda la secuencia. Considerando que los procesos tafonómicos que tienen lugar durante la depositación del cortejo sedimentario transgresivo y el de mar alto podrían diferir, se evaluó la preservación de los ensambles mediante índices tafonómicos, y se realizó un análisis de componentes principales con el objetivo de verificar si el estado de preservación reflejaba diferencias entre ellos. El análisis no arrojó ningún ordenamiento, indicando que los procesos tafonómicos fueron homogéneos lo largo de toda la secuencia. Al analizar las abundancias absolutas de foraminíferos y briozoos, se observó que hasta los 19,8 m bbp (Aloformación Pozo N°8), éstos eran escasos, en coincidencia con la presencia de caráceas. Esto indicaría un nivel de mar relativamente bajo, probablemente una playa emergida de edad Holoceno inferior. A partir de los 16,5 m bbp, desaparecen las caráceas y la abundancia de foraminíferos y briozoos aumenta notablemente, indicando el progreso del evento transgresivo. Entre los 11,3 y los 6,10 m bbp, el descenso en la abundancia de foraminíferos y briozoos indicaría el pasaje de barreras transgresivas que migraban hacia el continente a medida que avanzaba el proceso transgresivo. Esto coincide con la primera aparición de *Cyprideis multidentata*, que habita actualmente ambientes mesohalinos a polihalinos, que podrían haberse desarrollado por detrás de la barrera. La fauna de los términos cuspidales, asignados sólo parcialmente a la Aloformación Canal N°17, presentan ensambles consistentes con un sistema deposicional de llanuras costeras vinculado a un cortejo sedimentario de mar alto. Los resultados obtenidos permiten afirmar que la composición específica y las condiciones tafonómicas de los ensambles de foraminíferos briozoos y ostrácodos confirman las interpretaciones paleoambientales de las aloformaciones presentes en el Pozo CFI-SHN 5, aunque las edades asignadas y sus límites precisos deben ser revisados.

Bibliografía:

Violante, R.A.; Parker, G. y Cavallotto, J.L. 2001. Evolución de las llanuras costeras del este bonaerense entre la Bahía Samborombón y la Laguna Mar Chiquita durante el Holoceno. *Revista de la Asociación Geológica Argentina* 56: 51-66.