

INTERACCIONES PASADO - PRESENTE EN LA MORFODINÁMICA ACTUAL DEL RÍO PARANÁ

Carlos Guillermo Ramonell¹; Edgardo Latrubesse²

¹ FACULTAD DE INGENIERÍA Y CS. HÍDRICAS, UNIVERSIDAD NACIONAL DEL LITORAL; ² UNIVERSITY OF TEXAS

RESUMO: La planicie de inundación actual del río Paraná Medio (10 a 50 km de ancho entre los 27° 17' S y 32° 57' S) se está estructurando desde el Cuaternario Superior, con un relleno sedimentario predominantemente arenoso de pocas decenas de metros de espesor, depositado en el presente por el cauce principal y sus brazos secundarios. Las arenas suelen estar cubiertas por 4 a 10 m de limos y arcillas, depositadas en ambientes lacustres y palustres. Desde profundidades de 10-15 m bajo la superficie de la planicie existen arenas gruesas con lentes de arenas gravosas, que poseen fósiles de Edad Mamífero Lujanense, al menos. El armado de la planicie ha ocurrido mediante la construcción de fajas con depósitos de cauce de algunos kilómetros de ancho, a medida que el sistema migraba al este. Algunas fajas se construyeron con un nivel de base y bajo condiciones climáticas diferentes a la actual; de hecho, existen restos de un campo de dunas longitudinales dentro de la planicie. Además, parte de los depósitos limo-arcillosos superficiales poseen cristales de yeso, lo que es indicio tanto de antigüedad como de una condición climática distinta. Debido a ello, el relieve de la planicie es complejo: superficies coalescentes a diferente nivel, zonas libres de sedimento ocupadas por lagunas de distinto tamaño, etc. Otra consecuencia es la existencia de un sistema anastomosado de cauces menores en vastas áreas. Varias propiedades del funcionamiento actual del sistema completo se deben a su interacción con el modelado y depósitos antiguos. Algunas son: Sedimentología: los cauces mayores transportan casi exclusivamente arenas medias; sin embargo, se encuentran gravas finas cada tanto en barras arenosas recientes; las gravas proceden de la remoción de los depósitos del subsuelo, al ser alcanzadas por los thalwegs fluviales. Varios cauces del sistema anastomosado tienen en estos depósitos su única fuente de provisión de sedimentos de fondo, lo que se constata por la discontinuidad de arenas en el lecho, y la presencia de concreciones ferruginosas frágiles, que no resisten el transporte de fondo por largas distancias. Estabilidad morfológica: los corrimientos de márgenes en los cauces del sistema ocurren a tasas de varios m/año, alcanzando incluso decenas y hasta cientos de m/año en el cauce principal. Estas tasas disminuyen radicalmente cuando los cauces quedan en contacto con depósitos limo-arcillosos antiguos, donde las márgenes permanecen casi fijas por decenas de años. Morfodinámica: los depósitos limo-arcillosos antiguos condicionan también el modo de migración de las márgenes, e influyen en el patrón de crecimiento de islas de cauce. La vinculación de fajas de planicie de distinta antigüedad y pendiente debido a la generación de canales de desborde durante las crecientes, ha originado nuevos e importantes cauces aún en tiempos recientes, cuyos depósitos están contruidos, incluso totalmente, con arenas procedentes del subsuelo de la planicie.

PALAVRAS-CHAVE: RIVER MORPHODYNAMICS; PARANÁ RIVER; FLOODPLAIN.