

Artículo Original

Dinámica geomorfológicos del río El Bañado y su influencia en la formación de la laguna San Juan de Candua, Monteagudo (Chuquisaca, Bolivia)

Geomorphological dynamics of the El Bañado River and its influence on the formation of the San Juan de Candua lagoon, Monteagudo (Chuquisaca, Bolivia)

Céspedes-Llave Ariel Angel ^{1*}, Andrea Bolaños-Angulo ² & Natalio Roque-Marca ³

*Autor de Correspondencia: cespedes-ariel@usfx-bo

¹ Instituto Experimental de Biología "Luis Adam Briancón", Facultad de Ciencias de Bioquímica, Química Farmacéutica y Bioquímica, Universidad San Francisco Xavier de Chuquisaca, Bolivia. <https://orcid.org/0000-0001-6131-4925>.

² Sociedad de Ingenieros de Bolivia. <https://orcid.org/0009-0009-3847-1338>.

³ Asociación Boliviana para la Investigación y Conservación de Ecosistemas Andino-Amazónicos (Conservación Amazónica - ACEAA): Cobija, Pando, Bolivia. <https://orcid.org/0000-0001-7184-0929>.

Recibido: 28/05/2025 Aceptado para publicación: 22/06/2025

Resumen

El estudio analiza los cambios geomorfológicos del sistema fluvial del río El Bañado y su relación con la formación y cambios de la laguna San Juan de Candúa, ubicado en el municipio de Monteagudo (Bolivia: Chuquisaca) durante los últimos 45 años. Para ello, se emplearon imágenes satelitales de alta resolución (KH-9 HEXAGON, SPOT y Airbus), cartas cartográficas 1:50 000 del Instituto Geográfico Militar y mediciones batimétricas in situ del lago. El análisis multitemporal revela que el río presentaba un curso sinuoso (1978), pero entre 1980 a 1987 comenzó un proceso de rectificación, probablemente debido a procesos naturales como erosión y sedimentación, así como por actividades antrópicas como la expansión urbana y obras viales. Estos cambios geomorfológicos habrían favorecido la formación de la laguna San Juan, visible desde 1991, producto de inundaciones recurrentes y alteraciones del cauce fluvial. Desde el 2002, se observan fluctuaciones significativas en el espejo de agua, alcanzando un máximo de 8 000 m² (2002), asociado a lluvias intensas y eventos de inundación, seguido de una disminución posiblemente vinculada a sequías, colmatación y presión antrópica. Sin embargo, muestra signos de eutrofización avanzada, similar a otras lagunas regionales afectadas por las actividades antropogénicas y el cambio climático. Estos resultados subrayan la importancia de monitorear la dinámica fluvial y lacustre para una adecuada gestión de los recursos hídricos, especialmente en contextos donde las actividades humanas interactúan fuertemente con sistemas naturales.

Palabras clave: dinámica morfológica fluvial, lago pequeño y palustre

Abstract

The study analyzes the geomorphological changes in the fluvial system of the El Bañado River system and its relations with the formation and transformation of the San Juan de Candúa lagoon, located in the municipality of Monteagudo (Chuquisaca, Bolivia), over the past 45 years. High-resolution satellite images (KH-9 HEXAGON, SPOT, and Airbus), was used. And, 1: 50 000 scale topographic map and in situ bathymetric measurement of the lagoon were used for this purpose. The multitemporal analysis reveals that the river followed a sinuous course in 1978, but between 1980 and 1987 it began a straighten, likely due to natural processes such as erosion and sedimentation, as well as anthropogenic activities including expansion and road construction. These geomorphological changes likely influenced the formation of San Juan lake, first visible in 1991, as a result of recurrent flooding and alterations to the river channel. Since 2002, significant fluctuations in the water surface area have been observed, peaking of 8,000 m² in 2020, likely associated with heavy rainfall and flood events, followed by a decline in subsequent years, possibly due to droughts, sedimentation, or human pressure. However, the lagoon currently shows signs of advanced eutrophication, similar to other regional lagoons affected by anthropogenic activities and climate change. These findings highlight the importance of monitoring fluvial and lacustrine dynamics for the effective management of water resources, particularly in contexts where human activities strongly interact with natural systems.

Keywords: fluvial morphological dynamics, marsh system and small-lake.

Introducción

Los lagos de origen fluvial en regiones montañosas constituyen sistemas naturales dinámicos, moldeados por la interacción de procesos geomorfológicos, climáticos e hidrológicos (Tandon & Sinha 2007). Estas formaciones pueden adoptar características tanto lacustres como palustres, en función de factores como la actividad tectónica, la dinámica glacial, los patrones de sedimentación y las fluctuaciones hidrológicas, a menudo modificadas por la intervención humana. Dichos procesos generan ecosistemas únicos, dotados de un elevado valor ecológico, geológico y socioeconómico, ya que sustentan la biodiversidad regional y proveen servicios ecosistémicos clave. El estudio de estos mecanismos resulta fundamental para garantizar una gestión sostenible de los recursos hídricos y la conservación de estos entornos frágiles (Chaoyong et al. 2024).

El empleo de herramientas de teledetección (imágenes satelitales y sensores de alta resolución) ha revolucionado el estudio de estas formaciones al proporcionar registros multitemporales de alta precisión (Bishop et al. 2012). Técnicas como el análisis de datos multispectrales han permitido caracterizar procesos geomorfológicos en sistemas lacustres y fluviales (Mertes et al. 1995; Paulino et al. 2023). Mientras que la integración de imágenes satelitales, mapas históricos, fotografías aéreas, topografía y estudios de campo ha mejorado la comprensión de la evolución planimétrica y la morfodinámica en múltiples escalas espaciotemporales (Boothroyd et al. 2021).

Entre las aplicaciones fluviales destacan: la cuantificación de la erosión de canales laterales (Salo et al. 1986, Puhakka et al. 1992); el mapeo geomorfológico y balance de sedimentos (Latrubesse et al. 2009); evolución de la forma de terreno (Dewan et al. 2017); cambios morfodinámicos inducidos por represas (Kong et al. 2020). En ambientes lacustres, tecnologías como radar de apertura sintética (SAR) y sensores MODIS han facilitado el monitoreo de superficies acuáticas, con avances recientes en segmentación de imágenes para detectar cuerpos hídricos en áreas remotas (Hou et al. 2019, Ling et al. 2020, Chen et al. 2022, Shen et al. 2022, Wang et al. 2022). Estos métodos han documentado la variabilidad espacio-temporal de lagos, como el emblemático caso de la cuenca del lago Poopó en Bolivia, cuyos cambios drásticos reflejan su vulnerabilidad ante perturbaciones naturales y antrópicas (Torres-Batillo 2020).

La Laguna San Juan de Candúa, ubicada en Chuquisaca (Bolivia) y vinculada al río El Bañado, representa un sistema lacustre de interés por su evolución no evaluada en décadas recientes. Su estudio mediante un enfoque de morfología fluvial, es crucial para entender su rol como humedal regional. Estos ecosistemas no solo albergan biodiversidad única, sino que regulan ciclos hidrológicos y nutrientes, como evidencian estudios previos (Moss 2012, Schallenberg et al. 2013, Heino et al. 2021). El objetivo de este estudio es describir los cambios de la forma del sistema fluvial del río El Bañado durante los últimos 45 años, y como este influyó en la formación de la laguna San Juan de Candúa.

Materiales y Métodos

Área de estudio

La laguna San Juan de Candúa está ubicada en el Cantón los Sauces del municipio de Monteagudo, perteneciente al departamento de Chuquisaca (Bolivia), en las coordenadas geográficas 19°48'18.69" latitud sur y 63°59'26.24" de longitud oeste, a una altitud de 1134 m sobre el nivel del mar. Esta laguna se encuentra entre los ríos El Bañado y el río Yanguilo (este), adyacente a la Ruta Nacional 6 (Padilla-Monteagudo), y muy próximo al centro urbano Candúa (aproximadamente 4.46 km) (Figura 1).

Las características hidroclimáticas de sistema fluvial está definida por precipitaciones con una media anual de 994.7 mm y una temperatura promedio anual de 20.2 °C (SENAMHI, 2023). El sistema fluvial forma parte de la cuenca baja del río Parapetí (Nivel 4) (VRHyR, 2010; Zambrano et al., 2011). El río el Bañado, es uno de los principales cauces del cantón los Sauces, tiene su origen en el río Heredia, otros ríos tributarios que aportan en las nacientes son los ríos Yaconal, Pozuelos y Corpocillos, además, durante las épocas de crecida, puede alcanzar caudales de entre 100 y 400 m³/s (ZONISIG, 2000).

Métodos

En este estudio analizó la dinámica morfológica del sistema fluvial del río El Bañado que dio origen a la laguna San Juan de Candúa. Para ello, se realizó un análisis multitemporal de los cambios en la morfología sistema fluvial, utilizando imágenes satelitales históricas y de libre acceso. Además, se utilizó mapas cartográficos del Instituto Geográfico Militar (IGM), en particular la hoja 6834-IV H731 a escala 1:50 000, publicada en 1980 (IGM, 2021). Las imágenes utilizadas incluyeron fotografías satelitales desclasificadas KH-9 HEXAGON de 1978 (USGS, 1995) y escenas SPOT adquiridas por el Programa Spot de Patrimonio Mundial (CNES, 2023). Estas imágenes permitieron visualizar y analizar para visualizar los cambios morfológicos en el tramo del río EL Bañado durante el período comprendido entre 1987 al 2013 (Tabla 1).

Complementariamente para el 2013 al 2025, se usaron imágenes Maxar Technologies y Airbus disponibles en Google Earth Pro Ver 7.3.6. Se aplicó el índice de sinuosidad a la morfología fluvial digitalizada en base a las imágenes previamente descritas, para cuantificar patrones de canales mediante relaciones entre longitud del canal y longitud del valle (Schumm 1963). Para el análisis hipsométrico del cambio del río EL Bañado, se utilizó imágenes radar del 2010, de ALOS PALSAR (AP_24973_FBD_F6780_RT1) con 12.5 metros de resolución.

En noviembre del 2024 se realizó medidas *in situ* usando una regla y cinta métrica, para obtener las métricas de batimetría del lago (profundidad), longitud, ancho, perímetro y de área. Se calculó el volumen de agua almacenada usando el método del prisma trapezoidal, que integra las profundidades a lo largo del perfil. Por otra se obtuvieron métricas de variación de la morfología y el área usando imágenes satelitales de WorldView

y GeoEye, proporcionadas por Maxar Technologies y disponibles en Google Earth Pro (Tabla 1), para el período 2002-2013 y también las imágenes disponibles de CNES y Airbus para los períodos 2016 al 2023 (Google, 2018).

Todos los geo-procesos realizados sobre de las imágenes satelitales, incluyendo la ortorectificación de las imágenes SPOT, georreferenciación de imágenes descargadas de Google Earth Pro, el cálculo de área y la obtención del perfil longitudinal, se llevaron a cabo utilizando el programa QGIS 3.34.7 (QGIS, 2020) y complementado con plugins como ProfileTool (Jurgiel et al., 2025).

Para el análisis de los cambios en la superficie de la laguna se aplicaron estadísticas univariadas, mientras que la sinuosidad, perfil longitudinal y batimetría fueron evaluados mediante análisis bivariado representados con gráficos de dispersión. El perfil longitudinal se construyó a partir de los datos de elevación, considerando la dinámica de cambio a lo largo de un tramo de aproximadamente 9 km del curso del río El Bañado, en los diferentes años analizados. Además, se analizó la relación temporal del índice de sinuosidad, aplicando una correlación de Pearson y un modelo de regresión polinomial grado 2, previa comprobación de la normalidad de los datos con la prueba de Shapiro-Wilk, con un nivel de confianza al 95%. Todos estos análisis fueron realizados con el programa R 4.4.2 (R Core Team, 2021).

Tabla 1. Imágenes utilizadas para los análisis de cambio según la fecha y la fuente, para el río el Bañado y la laguna San Juan.).

Fecha	Río	Laguna
1978-08-03	KH-9 HEXA- GON	
Mission 1214-4		
ID: D3C1214-401095A036		
1987-03-14	SPOT1	
ID: 1 678-389 87-03-14 14:34:36 2 X		
1991-08-06	SPOT 2	
ID: 2 679-390 90-08-06 14:20:36 1 P		
1996-06-14	SPOT 3	
ID: 3 678-389 96-06-14 14:42:07 2 P		
2000-08-01	SPOT 4	
ID: 4 679-390 00-08-01 14:39:57 1 I		
2002-08		Maxar Technologies
2007-04		Maxar Technologies
Google Earth Pro		
2008-11-28	SPOT 5	
ID: 5 679-390 08/11/28 14:18:58 2 J		
2011-09		Maxar Technologies
2013-10	SPOT 5	
ID: 5 678-389 13/05/29 14:12:31 2 S	Airbus: Google Earth Pro	
2016-12	Airbus: Google Earth Pro	
2020-01	Airbus: Google Earth Pro	
2022-11	Airbus: Google Earth Pro	
2023-05	Airbus: Google Earth Pro	

Resultados

Origen de la laguna San Juan a través de la dinámica de cambio del río el Bañado

En 1978, la fotografía satelital KH-9 HEXAGON muestra el curso natural del río El Bañado con un trazo serpenteante característico. En contraste, el mapa cartográfico de 1980 refleja una interpretación que incluye posibles modificaciones debido a procesos naturales, como erosión y sedimentación, o actividades humanas (Figura 2A). En ambas fuentes, el tramo del río que emerge del Cañón de Heredia, pasando por la comunidad de San Miguel, forma una horquilla cercana a la carretera RN6 (Figura 2B). Este detalle evidencia la interacción entre el río y su entorno, así como la influencia potencial de la infraestructura vial en su trayectoria.

A partir de 1987, se observa un cambio en la dirección del río (ver figura 4A), marcando una transición hacia un trazado más rectilíneo. Lo cual ratifica los resultados del análisis de sinuosidad que revelan una relación significativa entre el año y el índice de sinuosidad del río. El análisis de correlación de Pearson muestra una correlación negativa moderada a fuerte ($r = -0.73$, $p < 0.01$), indicando que la sinuosidad ha tendido a disminuir con el tiempo durante el período estudiado (1978-2025). El modelo de regresión polinomial de segundo grado explica aproximadamente un 79% de la variabilidad en los datos (R^2 ajustado = 0.74), demostrando un buen ajuste a la tendencia observada. Los coeficientes del modelo sugieren que la relación no es estrictamente lineal (ver figura 3), sino que presenta cierta curvatura, con una tasa de disminución que podría estar modificándose en los años más recientes. La figura 4A destaca la dinámica de cambio del río El Bañado entre 1978 y 2023, con una reducción progresiva en su sinuosidad. Estos cambios parecen ser resultado de procesos naturales, como erosión y sedimentación, junto con intervenciones humanas relacionadas con infraestructura y uso del suelo. También, se refuerza este análisis al mostrar desplazamientos del cauce hacia áreas más rectas, influenciados por la expansión urbana y la construcción vial.

Además, entre 1978 y 2023, las curvas hipsométricas del río (Figura 4B) reflejan una evolución significativa en su morfología, caracterizada por una rectificación progresiva. En 1978, el río presentaba un curso sinuoso con marcados desniveles, señal de un sistema fluvial dinámico con intensos procesos de sedimentación y erosión lateral. Con el tiempo, se observa una estabilización en el gradiente altitudinal y una alineación más uniforme del cauce, especialmente evidente desde el año 2000.

Un elemento notable es la aparición de la laguna San Juan, visible desde 1991 próximo al río Yanguilo. Esta laguna probablemente surgió como resultado de inundaciones, acumulación de agua superficial o alteraciones en el cauce del río. Su dinámica hidrológica está estrechamente vinculada a los cambios en el sistema fluvial. Finalmente, la proximidad del río a la carretera y al desarrollo urbano sugiere una interacción constante entre el cauce y la expansión territorial. Los cambios en su trazado reflejan una transformación continua impulsada

por factores naturales y antrópicos, subrayando la importancia de monitorear su dinámica para garantizar una gestión adecuada de los recursos y evitar impactos negativos en el entorno.

Cambios del espejo de agua de la laguna San Juan entre el 2002 al 2023

Se ha evidenciado fluctuaciones significativas a lo largo de 21 años. Durante el período analizado, el área de la laguna para el 2002 y 2007 tiene una forma más extendida a partir de un correspondiente meandro, que este tipo de lagos se forman debido a una alta erosionabilidad, donde se depositan en las barras puntuales que se forman cuando el río se aleja de su antigua orilla. Posiblemente el área del lago fue más extendida aproximadamente entre 1984

al 2002, ocupando la llanura de inundación del antiguo curso del río el Bañado. Posteriormente, presenta una tendencia variable con un incremento notable en 2010 y un pico máximo en 2020, cuando alcanza aproximadamente 8000 m², el cual se debe a que la laguna se expandió en dos espejos de agua (Figura 5B). Este aumento puede asociarse con factores como intensas lluvias, modificaciones hidrológicas en el río El Bañado o eventos puntuales de inundación.

Sin embargo, después de 2011, se observa una disminución del área, reflejada en los valores de 2022 y 2023 (Figura 5A), que podrían estar relacionadas con fenómenos de sequía, sedimentación o actividades antropogénicas. Este aspecto se puede evidenciar con las imágenes satelitales con actividades de relleno o terraplenes que se realizan a partir del 2013.

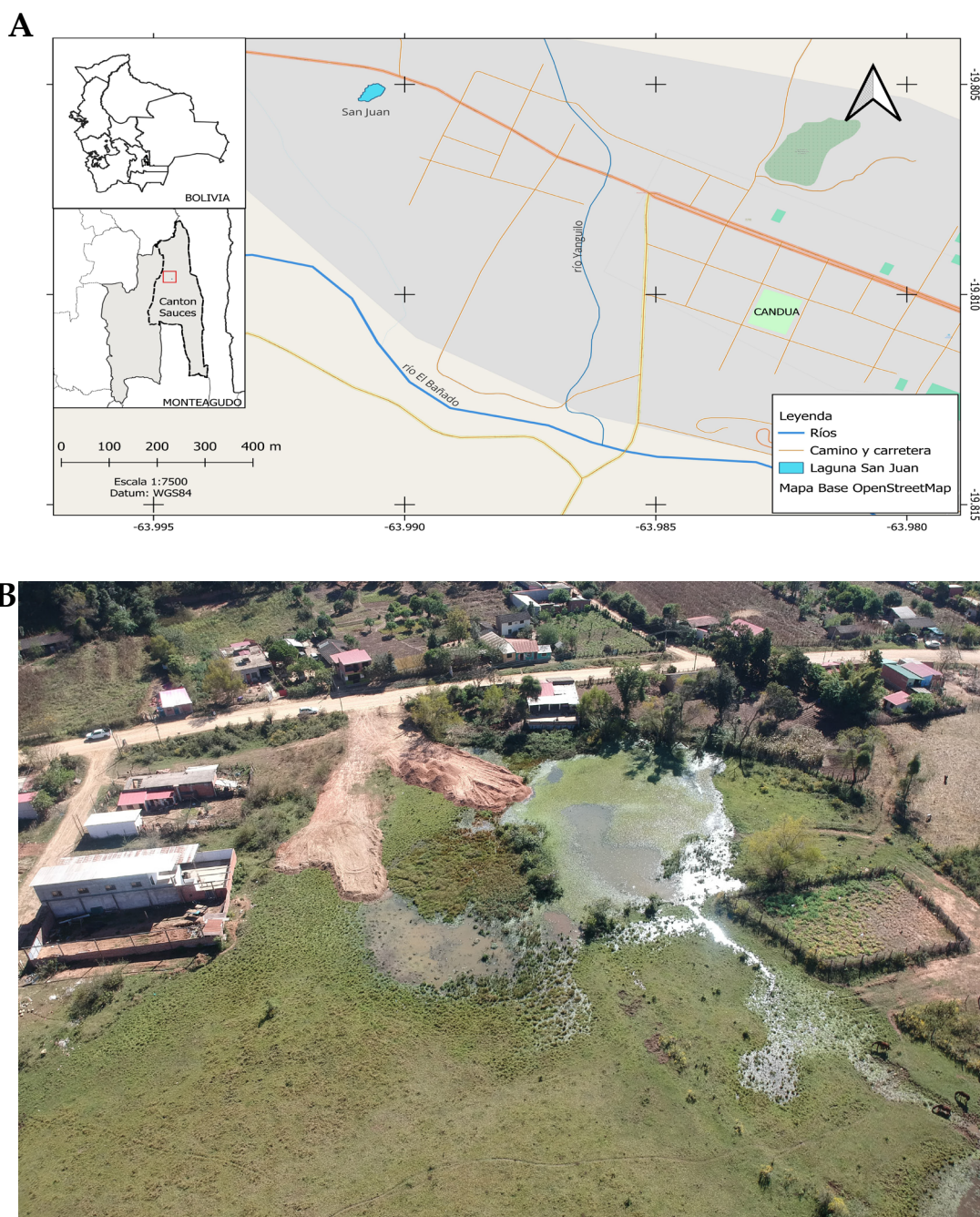


Figura 1. A) Ubicación de la laguna San Juan de Candua en el municipio de Monteagudo. B) Fotografía del área de la laguna (Foto: Claribel Villarruel)

La reducción en años posteriores, como en 2022 y 2023, sugiere eventos similares de contracción en el espejo de agua, marcando patrones intermitentes de expansión y contracción. Sin embargo, esta contracción del lago San Juan no podría ser posible, debido a que el lago posiblemente es una zona de descarga de aguas subterráneas por el sistema de flujo de los ríos El Bañado y Yanguilo.

Características biofísicas actuales de la laguna San Juan

La laguna San Juan, durante la época seca, presenta un espejo de agua con un área de 1528.2 m² y un perímetro de 173.67 m. Considerando el área húmeda total, esta

alcanza 2746.15 m², con un perímetro de 217.85 m (Figura 6A), lo que incluye las zonas parcialmente inundadas o afectadas por fluctuaciones estacionales. El análisis del perfil batimétrico, que representa las variaciones de profundidad a lo largo de una línea de medición, revela los cambios topográficos en el fondo del lago, identificando tanto áreas someras como zonas más profundas (Figura 6B).

Este perfil es clave para comprender la geomorfología subacuática y evaluar la capacidad del lago. Basándose en los datos de profundidad y batimetría, se estima que el lago almacena un volumen de agua aproximado de 371.04 m³. Este cálculo proporciona una visión más clara de su capacidad hídrica, lo cual resulta esencial para la gestión

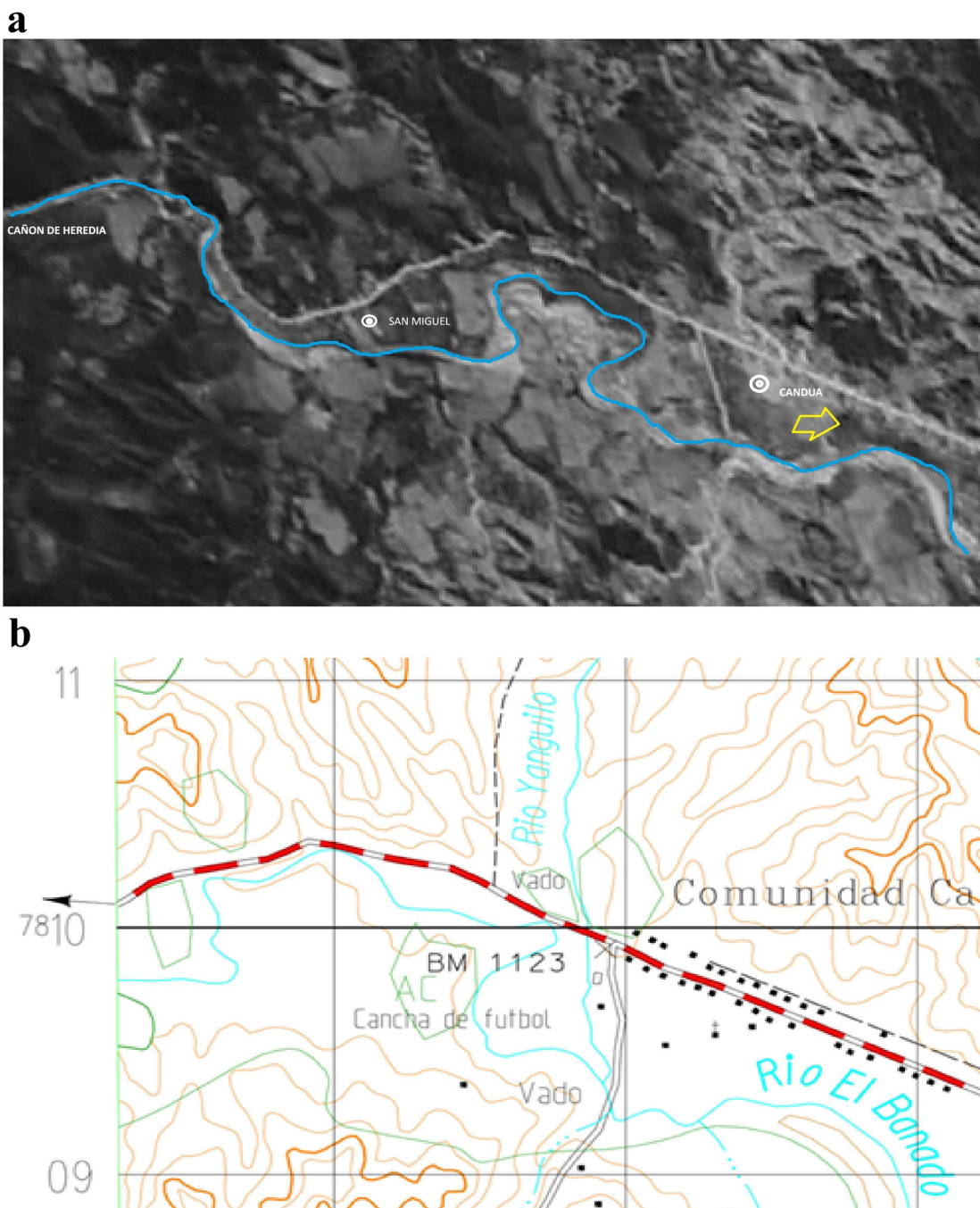


Figura 2. Recorrido del río El Bañado en 1978 (A), imagen obtenida de fotografías satelitales CORONA y en 1980 mapa cartográfico IGM de la hoja 6834-IV H731 (B) de que muestra el trazo del río. La flecha amarilla representa la dirección de flujo del río.

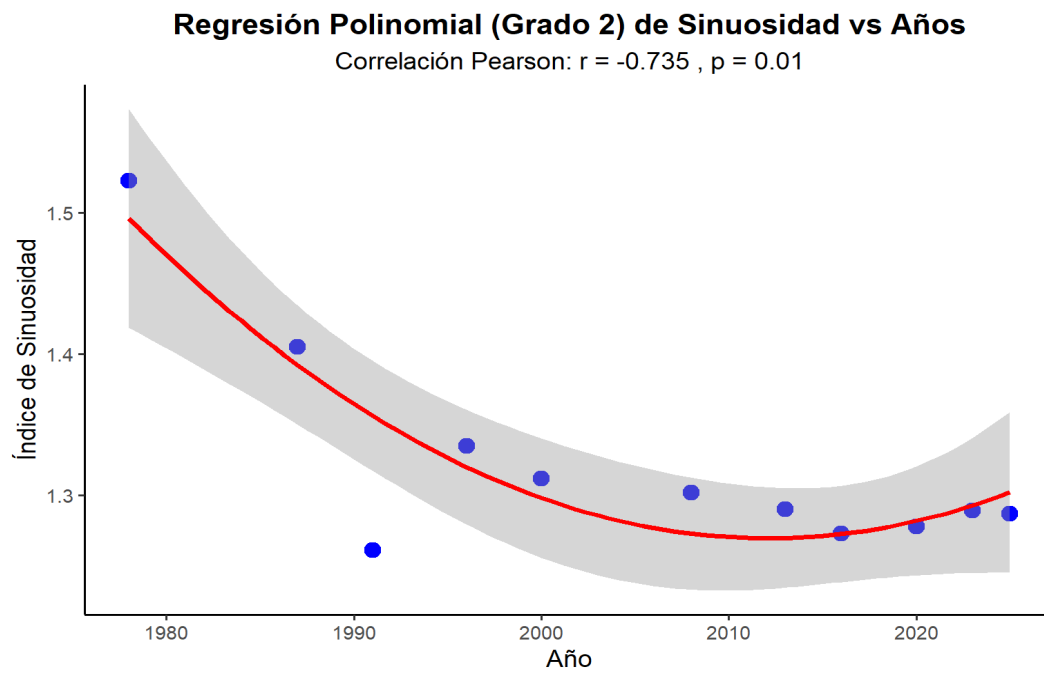


Figura 3. Tendencia temporal del índice de sinuosidad fluvial (1978-2025): modelo de regresión polinomial grado 2.

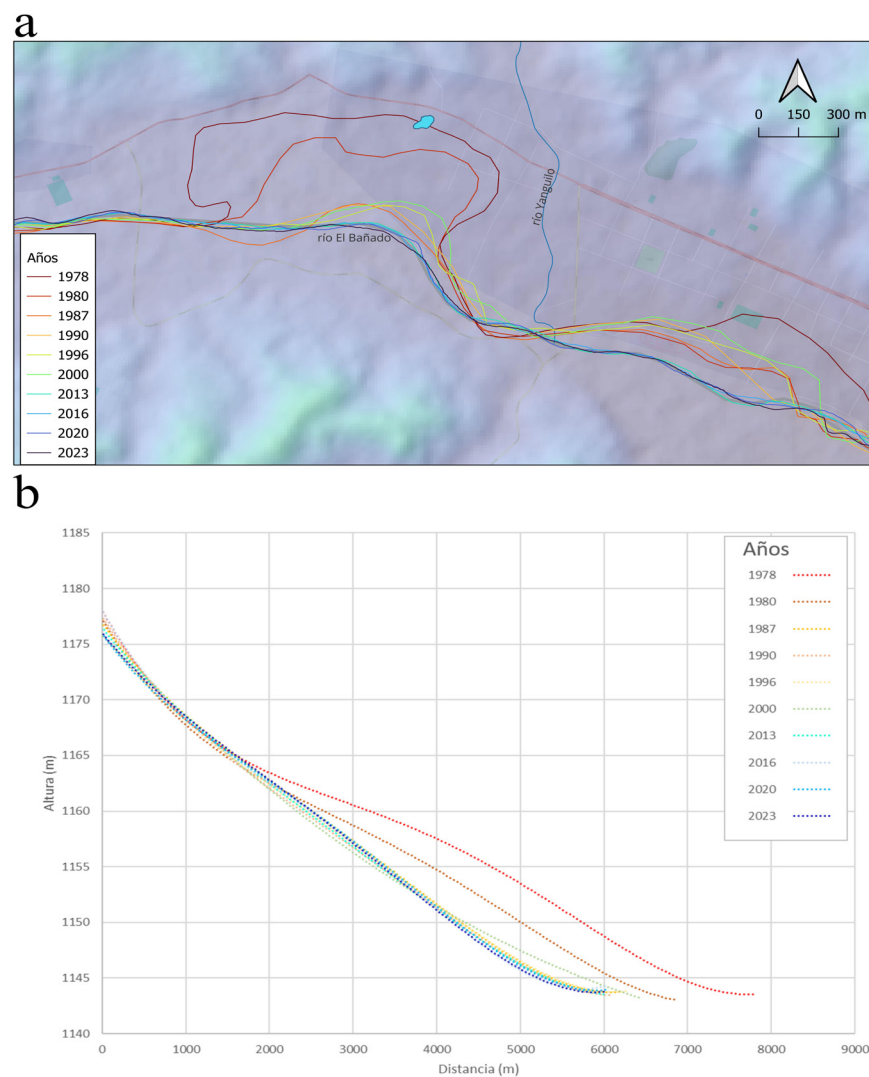


Figura 4. Dinámica de cambio del tramo del río el Bañado desde 1978 al 2023 y la aparición de la laguna San Juan (A). Variación de las curvas hipsométricas de los tramos del río el Bañado en base a los mismos años (B).

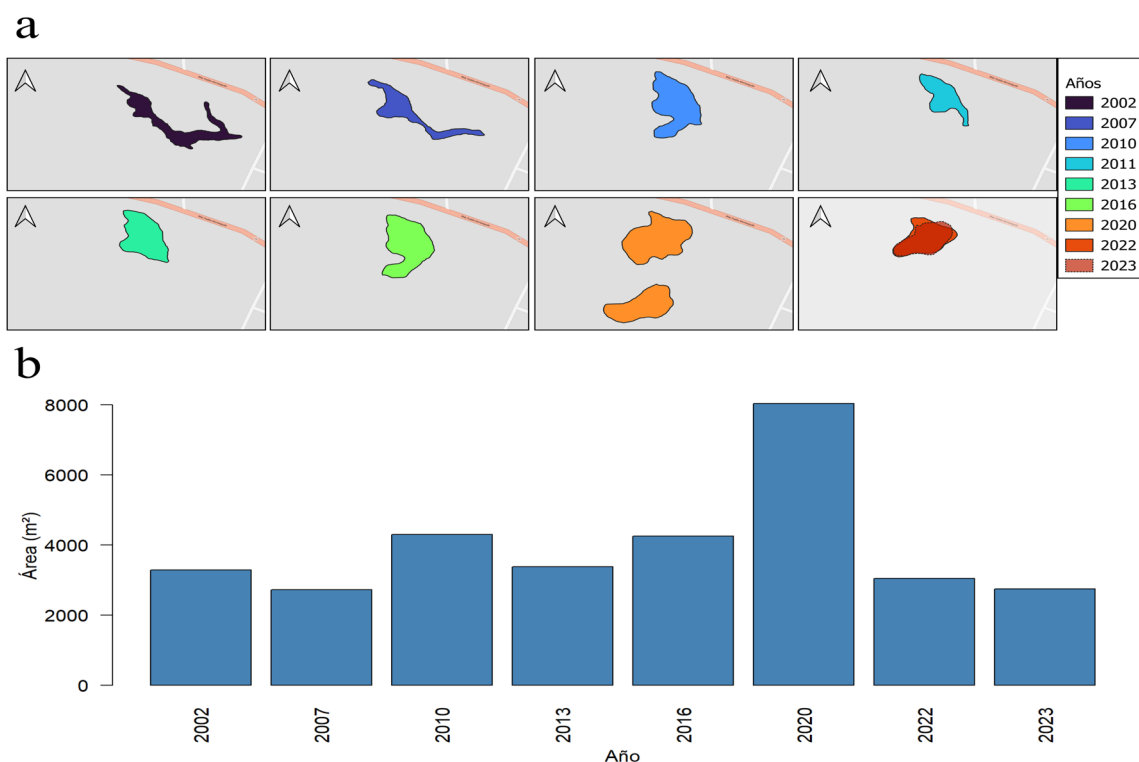


Figura 5. Dinámica de cambio superficie y forma del espejo de agua de la laguna San Juan (A) y un diagrama de barras que muestra como cambio el área entre el 2002 al 2023 (B).

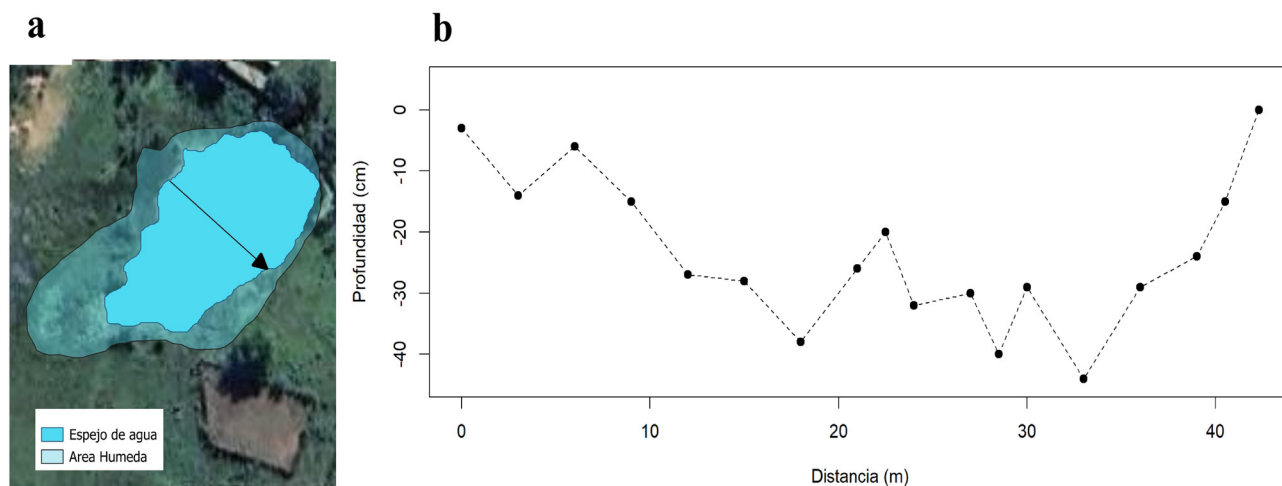


Figura 6. Área que ocupa el espejo de agua y húmeda la laguna San Juan actualmente (A) y variación batimétrica de la profundidad (B).

de recursos hídricos y para la planificación ambiental.

Por otra parte, presenta un grado de eutrofización (ver figura 2B), al ser un lago de tipo palustre debido a que poseen una masa hídrica de muy baja profundidad (< 50 cm). Además, están totalmente cubiertos por plantas acuáticas y anfibias dominada principalmente por macrofitas flotantes del género *Eichhornia* Kunth (lirio acuático), donde el espejo de agua estaba cubierto en más

de un 90% por esta especie (Figura 1B).

Discusión

Los resultados del presente estudio se discuten en dos niveles: primero, desde el aspecto técnico-metodológico, y segundo, en relación con los procesos fluviales y las implicaciones ambientales relacionadas con la formación de

lagunas. Las imágenes históricas de SPOT, gracias a su alta resolución espacial, ofrecen una ventaja significativa frente a misiones como Landsat y Sentinel, al permitir analizar con mayor detalle los cambios ocurridos en el pasado. Este nivel de precisión es clave para identificar variaciones específicas en la dinámica fluvial y su interacción con el entorno, proporcionando información valiosa sobre procesos como erosión, sedimentación y rectificación del cauce. Así, las imágenes SPOT se convierten en una herramienta fundamental para el análisis retrospectivo de sistemas fluviales.

La calidad de los resultados obtenidos con SPOT ha motivado la aplicación de este enfoque a sistemas fluviales completos. Si bien Sentinel ofrece imágenes de resolución similar, su registro comienza en 2015 (ESA 2012), lo que limita su utilidad para estudios históricos. Por otro lado, aunque Landsat tiene un registro histórico más amplio y se ha utilizado para el monitoreo de aguas superficiales (Wang et al. 2022), su resolución no alcanza la de SPOT. La combinación de la frecuencia de adquisición de misiones recientes como Sentinel y Landsat, con la riqueza histórica de SPOT (Doxaran et al. 2006, Gernez et al. 2015, Boothroyd et al. 2021), proporciona una base sólida para implementar sistemas de monitoreo continuo, integrando análisis retrospectivos y prospectivos. Esto es particularmente relevante en Bolivia, un país en desarrollo donde los cambios ambientales actuales y futuros son impulsados por el desarrollo socioeconómico.

La variabilidad del ancho de los ríos, ha sido analizados tradicionalmente (Surian & Rinaldi 2003). Pero recientemente con sensores remotos de alta resolución accesibles es posible monitorear la dinámica fluvial, apoyar la gestión de los riesgos de inundación y fundamentar los esfuerzos de restauración de los ríos (Boothroyd et al. 2021). En el caso del río El Bañado, los sensores remotos han permitido visualizar cambios en diferentes escalas temporales, lo que aporta información clave para una gestión ambiental efectiva. Como se observó una disminución significativa en la sinuosidad fluvial entre 1978 y 2025, revelando una tendencia no lineal que sugiere cambios en la dinámica del cauce. Esta reducción en la sinuosidad concuerda con estudios previos que atribuyen tales cambios tanto a factores naturales como antropogénicos. Por un lado, variaciones en el régimen hidrológico, como la disminución de caudales de crecida, pueden limitar la migración lateral de meandros (Hooke 2007), mientras que la erosión diferencial en ríos con sedimentos finos puede generar mayor inestabilidad en la sinuosidad (Schumm 1963). Por otro lado, intervenciones humanas como la construcción de diques y la extracción de áridos han demostrado alterar significativamente el equilibrio natural de los ríos, inhibiendo su capacidad para mantener patrones meándricos (Güneralp and Rhoads 2010, Constantine et al. 2014).

La geomorfología fluvial explica los cambios en los cauces como resultado de factores concurrentes, incluidos el cambio climático, el cambio de uso de suelo, la construcción de presas y la extracción de grava en los canales (Rădoane et al. 2013, Spada et al. 2018). Además, estudios recientes han destacado el impacto de la urbanización en las inundaciones fluviales en comparación con factores climáticos (Mertes et al. 1995, Paulino et al. 2023, Vene-

gas-Cordero et al. 2024). Sin embargo, este estudio no intenta determinar la causalidad de los cambios observados en el río El Bañado, ya que sería necesario realizar investigaciones más detalladas.

En cuanto a los mecanismos fluviales que originan lagos en ríos meándricos, investigaciones en ríos amazónicos (Mertes et al. 1996, Gautier et al. 2006, Ahmed 2024), coinciden en que la formación de lagos está asociada al corte de meandros. Este proceso genera desconexiones en el cauce para optimizar la transmisión de agua y sedimentos. En el caso de la laguna San Juan de Candúa, este fenómeno posiblemente ocurrió entre 1978 y 1980, como lo indica el análisis hipsométrico y el modelo de elevación digital. Aunque no se dispuso de imágenes satelitales entre 1981 y 1986, para 1987 el cauce del río ya estaba cortado y la laguna había comenzado a reducir su extensión, siguiendo patrones descritos por Sun et al. (1996) donde la formación de lagos se asocia a alta erosionabilidad y depósitos en barras puntuales.

Por otra, La laguna de San Juan es un pequeño cuerpo de agua que puede ser considerado como un lago pequeño (small-lake) o estanque, por sus características hidrológicas particulares que este tipo ecosistemas lacustres presentan según Manson et al. (1968) y Allred et al. (1971). Entre estos aspectos la conectividad hidrológica desempeña un papel crucial en la configuración de la dinámica ecológica e hidrológica de lagos pequeños, y afecta a la calidad del agua, ya que los lagos conectados presentan parámetros de calidad del agua más uniformes que los aislados (Li et al. 2019). Su conectividad hidrológica, alimentada por los ríos El Bañado y Yanguilo, juega un papel crucial en su dinámica ecológica e hidrológica. Coincidiendo con Winter (1999), quien señala las aguas superficiales influyen en los flujos subterráneos complejos y dinámicos. Sin embargo, no fue posible determinar la calidad del agua, pero en base a una observación in situ a alta densidad de macrófitas flotantes observada sugiere un contenido elevado de nitrógeno inorgánico disuelto, que aumenta en condiciones de aislamiento (Neiff et al. 2008). El aislamiento y los cambios en la calidad del agua pueden atribuirse a factores antropogénicos, como la expansión urbana de Candúa desde 2013, que ha modificado la morfología de la laguna mediante rellenos y terraplenes.

Conclusiones

El estudio reveló que los cambios en la dinámica fluvial del río El Bañado, desde 1978 hasta 2023, fueron determinantes en la formación y evolución de la laguna San Juan de Candúa. En 1978, el río presentaba un curso serpenteante, pero desde 1987 se observó una rectificación progresiva influenciada por procesos naturales, como erosión y sedimentación, y factores antrópicos, incluyendo infraestructura vial y expansión urbana. Estos cambios alteraron el sistema fluvial, favoreciendo la aparición de la laguna posiblemente antes de 1987, visible por en 1991 y con mayor nitidez desde el 2002. Su dinámica hidrológica está vinculada al flujo del río El Bañado y Yanguilo, destacando su rol como zona de descarga de aguas subterráneas.

Entre 2002 y 2023, el espejo de agua mostró fluctuaciones

significativas, con un máximo en 2020 (8000 m²), seguido por una contracción asociada a sequías, sedimentación y actividades humanas como rellenos. Actualmente, la laguna, clasificada como un sistema palustre, presenta un alto grado de eutrofización, reflejado en su cobertura predominante por macrófitas flotantes, indicador de condiciones de aislamiento y alta concentración de nitrógeno inorgánico. Este fenómeno está relacionado con la expansión urbana desde 2013. La conectividad hidrológica de la laguna es esencial para su dinámica ecológica e hidrológica, influyendo en la calidad del agua y en la biodiversidad.

Finalmente, las imágenes satelitales de alta resolución, como SPOT y aquellas disponibles en el programa Google Earth Pro, demostraron ser herramientas clave para monitorear los cambios fluviales y de la laguna, aportando información crítica para la gestión de recursos hídricos y la planificación ambiental, especialmente en regiones donde los impactos del desarrollo socioeconómico son significativos.

Agradecimientos

Se agradece al Barrio San Juan y su representante el Sr Rodrigo Velázquez por la apertura para el estudio realizado en la Laguna San Juan. También a los estudiantes Ruth Valentina Campos Pérez, Diana Enríquez Loayza, Gabriel Espíndola y Cecilia Sandoval de la Carrera de Biología de la USFX por su colaboración en la fase de campo.

Referencias

Ahmed, J. (2024), "Establishing the Hydrological Controls on Water Surface Area Variations in Oxbow Lakes", *Hydrological Processes*, Vol. 38 No. 12, doi: 10.1002/hyp.70013.

Allred, E.R., Manson, P.W., Schwartz, G.M., Golany, P. and Reinke, J.W. (1971), *Continuation of Studies on the Hydrology of Ponds and Small Lakes*, Minnesota, USA.

Bishop, M.P., James, L.A., Shroder, J.F. and Walsh, S.J. (2012), "Geospatial technologies and digital geomorphological mapping: Concepts, issues and research", *Geomorphology*, Elsevier B.V., Vol. 137 No. 1, pp. 5–26, doi: 10.1016/j.geomorph.2011.06.027.

Boothroyd, R.J., Nones, M. and Guerrero, M. (2021), "Deriving Planform Morphology and Vegetation Coverage From Remote Sensing to Support River Management Applications", *Frontiers in Environmental Science*, Vol. 9 No. May, pp. 1–18, doi: 10.3389/fenvs.2021.657354.

Boothroyd, R.J., Williams, R.D., Hoey, T.B., Barrett, B. and Prasojo, O.A. (2021), "Applications of Google Earth Engine in fluvial geomorphology for detecting river channel change", *Wiley Interdisciplinary Reviews: Water*, Vol. 8 No. 1, pp. 1–27, doi: 10.1002/wat2.1496.

Chaoyong, W., Aslam, R.W., Quddoes, A., Naz, I., Tariq, A., Ullah, S., Sajjad, A., et al. (2024), "SAR image integration for multi-temporal analysis of Lake Manchar Wetland dynamics using machine learning", *Scientific Reports*, Vol. 14 No. 1, p. 26669, doi: 10.1038/s41598-024-76730-1.

Chen, T., Song, C., Zhan, P., Yao, J., Li, Y. and Zhu, J. (2022), "Remote sensing estimation of the flood storage capacity of basin-scale lakes and reservoirs at high spatial and temporal resolutions", *Science of the Total Environment*, Elsevier B.V., Vol. 807, doi: 10.1016/j.scitotenv.2021.150772.

CNES, C.N. d'Études S. (2023), "SPOT World Heritage Data Site", SPOT

Images Acquired by CNES's Spot World Heritage Programme, available at: <https://regards.cnes.fr/user/swh/modules/60> (accessed 13 February 2025).

Constantine, J.A., Dunne, T., Ahmed, J., Legleiter, C. and Lazarus, E.D. (2014), "Sediment supply as a driver of river meandering and floodplain evolution in the Amazon Basin", *Nature Geoscience*, Vol. 7 No. 12, pp. 899–903, doi: 10.1038/ngeo2282.

Dewan, A., Corner, R., Saleem, A., Rahman, M.M., Haider, M.R., Rahman, M.M. and Sarker, M.H. (2017), "Assessing channel changes of the Ganges-Padma River system in Bangladesh using Landsat and hydrological data", *Geomorphology*, Vol. 276, pp. 257–279, doi: 10.1016/j.geomorph.2016.10.017.

Doxaran, D., Castaing, P. and Lavender, S.J. (2006), "Monitoring the maximum turbidity zone and detecting fine-scale turbidity features in the Gironde estuary using high spatial resolution satellite sensor (SPOT HRV, Landsat ETM+) data", *International Journal of Remote Sensing*, Taylor & Francis, Vol. 27 No. 11, pp. 2303–2321, doi: 10.1080/01431160500396865.

ESA. (2012), *Sentinel-1: ESA's Radar Observatory Mission for GMES Operational Services*, edited by Fletcher, K., European Space Agency, AG Noordwijk, The Netherlands.

Gautier, E., Brunstein, D., Vauchel, P., Roulet, M., Fuertes, O., Guyot, J.L., Darozzes, J., et al. (2006), "Temporal relations between meander deformation, water discharge and sediment fluxes in the floodplain of the Rio Beni (Bolivian Amazonia)", *Earth Surface Processes and Landforms*, Vol. 32 No. 2, pp. 230–438, doi: 10.1002/esp.

Gernez, P., Lafon, V., Lerouxel, A., Curti, C., Lubac, B., Cerisier, S. and Barillé, L. (2015), "Toward sentinel-2 high resolution remote sensing of suspended particulate matter in very turbid waters: SPOT4 (take5) experiment in the Loire and Gironde estuaries", *Remote Sensing*, Vol. 7 No. 8, pp. 9507–9528, doi: 10.3390/rs70809507.

Google. (2018), "Google Earth Pro", Google Maps/Google Earth, Santa Clara County, California, U.S.A.

Güneralp, I. and Rhoads, B.L. (2010), "Spatial autoregressive structure of meander evolution revisited", *Geomorphology*, Vol. 120 No. 3–4, pp. 91–106, doi: 10.1016/j.geomorph.2010.02.010.

Heino, J., Alahuhta, J., Bini, L.M., Cai, Y., Heiskanen, A.S., Hellsten, S., Kortelainen, P., et al. (2021), "Lakes in the era of global change: moving beyond single-lake thinking in maintaining biodiversity and ecosystem services", *Biological Reviews*, John Wiley & Sons, Ltd, Vol. 96 No. 1, pp. 89–106, doi: 10.1111/BRV.12647.

Hooke, J.M. (2007), "Spatial variability, mechanisms and propagation of change in an active meandering river", *Geomorphology*, Elsevier, Vol. 84 No. 3–4, pp. 277–296, doi: 10.1016/J.GEOMORPH.2006.06.005.

Hou, J., Van Dijk, A.I.J.M.V. and Beck, H.E. (2019), "A global, near real-time system measuring river, lake, and reservoir dynamics", 23rd International Congress on Modelling and Simulation - Supporting Evidence-Based Decision Making: The Role of Modelling and Simulation, MODSIM 2019, No. December, pp. 712–718, doi: 10.36334/modsim.2019.h5.houj.

IGM, I.G.M. (2021), "Bolivia Topographic Maps 1:50,000", Perry-Castañeda Library (PCL) Map Collection, available at: <https://maps.lib.utexas.edu/maps/topo/bolivia/index-50k.html>.

Jurgiel, B., Verchere, P., Tourigny, E. & Becerra, J. (2025). Profile Tool ver 4.3.2 [QGIS plugin]., QGIS Plugins Repository.

Kong, D., Latrubesse, E.M., Miao, C. and Zhou, R. (2020), "Morphological response of the Lower Yellow River to the operation of Xiaolangdi Dam, China", *Geomorphology*, Elsevier, Vol. 350, p. 106931, doi: 10.1016/J.GEOMORPH.2019.106931.

Latrubesse, E.M., Amsler, M.L., de Morais, R.P. and Aquino, S. (2009), "The geomorphologic response of a large pristine alluvial river to tremendous deforestation in the South American tropics: The case of the

- Araguaia River", *Geomorphology*, Elsevier B.V., Vol. 113 No. 3–4, pp. 239–252, doi: 10.1016/j.geomorph.2009.03.014.
- Li, Y., Zhang, Q., Cai, Y., Tan, Z., Wu, H., Liu, X. and Yao, J. (2019), "Hydrodynamic investigation of surface hydrological connectivity and its effects on the water quality of seasonal lakes: Insights from a complex floodplain setting (Poyang Lake, China)", *Science of The Total Environment*, Elsevier, Vol. 660, pp. 245–259, doi: 10.1016/j.SCITOTENV.2019.01.015.
- Ling, F., Li, X., Foody, G.M., Boyd, D., Ge, Y., Li, X. and Du, Y. (2020), "Monitoring surface water area variations of reservoirs using daily MODIS images by exploring sub-pixel information", *ISPRS Journal of Photogrammetry and Remote Sensing*, Elsevier, Vol. 168, pp. 141–152, doi: 10.1016/j.ISPRSJPRS.2020.08.008.
- Manson, P.W., Schwartz, G.M. and Allred, E.R. (1968), *Some Aspects of the Hydrology of Ponds and Small Lakes*, Minnesota, USA.
- Mertes, L.A.K., Daniel, D.L., Melack, J.M., Nelson, B., Martinelli, A. and Forsberg, B.R. (1995), "Spatial patterns of hydrology, geomorphology, and vegetation on the floodplain of the Amazon River in Brazil from a remote sensing perspective", *Geomorphology*, Vol. 13, pp. 215–232.
- Mertes, L.A.K., Dunne, T. and Martinelli, L.A. (1996), "Channel-floodplain geomorphology along the Solimões-Amazon River, Brazil", *Bulletin of the Geological Society of America*, Vol. 108 No. 9, pp. 1089–1107, doi: 10.1130/0016-7606(1996)108<1089:CFGATS>2.3.CO;2.
- Moss, B. (2012), "Cogs in the endless machine: Lakes, climate change and nutrient cycles: A review", *Science of The Total Environment*, Elsevier, Vol. 434, pp. 130–142, doi: 10.1016/j.SCITOTENV.2011.07.069.
- Neiff, J.J., Casco, S.L. and De Neiff, A.P. (2008), "Response of Eichhornia crassipes (Pontederiaceae) to water level fluctuations in two lakes with different connectivity in the Paraná River floodplain", *Revista de Biología Tropical*, Vol. 56 No. 2, pp. 613–623, doi: 10.15517/rbt.v56i2.5612.
- Paulino, R.S., Martins, V.S., Novo, E.M.L.M., Maciel, D.A., Correia-Lima, D.L., Barbosa, C.C.F., Bonnet, M.P., et al. (2023), "A framework based on spectral similarity to estimate hydrological connectivity in Juruá River floodplain lakes using 3-m PlanetScope data", *Journal of Hydrology*, Elsevier B.V., Vol. 625 No. PB, p. 130156, doi: 10.1016/j.jhydrol.2023.130156.
- Puhakka, M., Kalliola, R., Rajasilta, M. and Salo, J. (1992), "River Types, Site Evolution and Successional Vegetation Patterns in Peruvian Amazonia", *Journal of Biogeography*, JSTOR, Vol. 19 No. 6, p. 651, doi: 10.2307/2845707.
- QGIS, D.T. (2020), "QGIS Geographic Information System", Geospatial Foundation.
- R Core Team, R. (2021). R: A language and environment for statistical computing, R Foundation for Statistical Computing, Vienna, Austria.
- Rădoane, M., Perşoiu, I., Cristea, I. and F., C. (2013), "River channel planform changes based on successive cartographic data. A methodological approach", *Journal of Geomorphology*, Vol. 15, pp. 69–88.
- Salo, J., Kalliola, R., Häkkinen, I., Mäkinen, Y., Niemelä, P., Puhakka, M. and Coley, P.D. (1986), "River dynamics and the diversity of Amazon lowland forest.", *Nature*, Vol. 322 No. 6076, pp. 254–258.
- Schallenberg, M., De Winton, M.D., Verburg, P., Kelly, D.J., Hamill, K.D. and Hamilton, D.P. (2013), "Ecosystem Services of Lakes", *Ecosystem Services in New Zealand - Conditions and Trends*, pp. 203–225.
- Schumm, S.A. (1963), "Sinuosity of Alluvial Rivers on the Great Plains", *Geological Society of America Bulletin*, Vol. 74 No. 9, pp. 1089–1099, doi: 10.1130/0016-7606(1963)74.
- SENAMHI, (Servicio Nacional de Meteorología e Hidrología). (2023), "Observatorio nacional de servicio climático", available at: <https://senamhi.gob.bo/index.php/inicio> (accessed 11 July 2025).
- Shen, G., Fu, W., Guo, H. and Liao, J. (2022), "Water Body Mapping Using Long Time Series Sentinel-1 SAR Data in Poyang Lake", *Water (Switzerland)*, Vol. 14 No. 12, pp. 1–26, doi: 10.3390/w14121902.
- Spada, D., Molinari, P., Bertoldi, W., Vitti, A. and Zolezzi, G. (2018), "Multi-temporal image analysis for fluvial morphological characterization with application to Albanian rivers", *ISPRS International Journal of Geo-Information*, Vol. 7 No. 8, doi: 10.3390/ijgi7080314.
- Sun, T., Meakin, P., Jøssang, T. and Schwarz, K. (1996), "A simulation model for meandering rivers", *Water Resources Research*, Vol. 32 No. 9, pp. 2937–2954, doi: 10.1029/96WR00998.
- Surian, N. and Rinaldi, M. (2003), "Morphological response to river engineering and management in alluvial channels in Italy", *Geomorphology*, Vol. 50 No. 4, pp. 307–326, doi: 10.1016/S0169-555X(02)00219-2.
- Tandon, S.K. and Sinha, R. (2007), "Geology of large river systems", in Gupta, A. (Ed.), *Large Rivers: Geomorphology and Management*, John Wiley & Sons, Ltd, pp. 7–41, doi: 10.1002/9781119412632.ch2.
- Torres-Batillo, J. (2020), *Mapping Historical Hydrological Changes in the Lake Poopó Catchment, Bolivia, with Remote Sensing*, University of Surrey - United Kingdom August.
- USGS, (U.S. Geological Survey). (1995), "CORONA Satellite Photography", NASA Open Data Portal, available at: https://data.nasa.gov/dataset/CORONA-Satellite-Photography/4rni-qjx7/about_data (accessed 22 January 2025).
- Venegas-Cordero, N., Mediero, L. and Piniewski, M. (2024), "Urbanization vs. climate drivers: investigating changes in fluvial floods in Poland", *Stochastic Environmental Research and Risk Assessment*, Vol. 38 No. 7, pp. 2841–2857, doi: 10.1007/s00477-024-02717-z.
- VRHyR, (Viceministerio de Recursos Hídricos y Riegos). (2010), "Delimitación y codificación de Unidades Hidrográficas de Bolivia: Metodología Pfafstetter", MMyA-UICN-Comunidad Andina, La Paz, Bolivia.
- Wang, Z., Xie, F., Ling, F. and Du, Y. (2022), "Monitoring Surface Water Inundation of Poyang Lake and Dongting Lake in China Using Sentinel-1 SAR Images", *Remote Sensing*, Vol. 14 No. 14, doi: 10.3390/rs14143473.
- Winter, T.C. (1999), "Relation of streams, lakes, and wetlands to groundwater flow systems", *Hydrogeology Journal*, Vol. 7 No. 1, pp. 28–45, doi: 10.1007/s100400050178.
- Zambrano, A., Torres, J. and Ibarra, J. (2011), "Delimitación, codificación de las cuencas hidrográficas según los métodos de Pfafstetter", *Anais XV Simpósio Brasileiro de Sensoriamento Remoto - SBSR-INPE*, pp. 1105–1112.
- ZONISIG. (2000), *Zonificación Agroecológica y Socioeconómica del Departamento de Chuquisaca*, La Paz - Bolivia.