



Modelamiento de los niveles de contaminación en un tramo del río Sogamoso, mediante el acoplamiento de los métodos Lattice-Boltzmann y diferencias finitas

Simulation of pollution levels in a section of the Sogamoso River by coupling the Lattice -Boltzmann and Finite Differences methods

Alejandro Duitama Leal ¹, Valentina Mendoza Celedón ², Luis Alfredo Montes Vides ³,
Javier Hernán Gil Gómez ⁴ y Rodrigo Elías Esquivel ⁵

Fecha de Recepción: 2 de julio de 2021

Fecha de Aceptación: 20 de septiembre de 2022

Cómo citar: Duitama-Leal, A., Mendoza-Celedón, V., Montes-Vides, L. A., Gil-Gómez, J. H., Esquivel, R. E. (2023). Modelamiento de los niveles de contaminación en un tramo del río Sogamoso, mediante el acoplamiento de los métodos Lattice-Boltzmann y diferencias finitas. *Tecnura*, 27(76), xx-xx. <https://doi.org/10.14483/22487638.18226>

Resumen

Objetivo: El modelado de flujos y contaminantes enfrenta grandes desafíos que van desde la definición de geometrías complejas hasta la convergencia del algoritmo y la determinación de los parámetros del modelo. El método presentado aquí aborda este problema a través de una aplicación conjunta de los métodos de Lattice-Boltzmann y diferencias finitas. La solución numérica de las ecuaciones de Navier-Stokes y advección-difusión permite simular los niveles de dispersión de la contaminación espaciotemporal en una fuente hídrica.

Métodología: El método resolvió las ecuaciones de Navier-Stokes a través de la propuesta de Lattice Boltzmann, que proporciona el campo vectorial de velocidades del fluido. La solución de la ecuación de difusión-advección por diferencia finita requiere este campo de velocidad conocido. La solución codificada en C++, primero digitaliza el mapa, etiqueta cada píxel del mapa como fluido o sólido. El código usa la imagen digital para configurar la geometría de la zona de flujo, luego simula la dinámica del fluido y la concentración del contaminante. La comparación entre las soluciones analíticas de modelos ideales advectivo- difusivo, y las obtenidas a través de este método, facilita la medición de la confiabilidad del método; aplicado a una sección del río Sogamoso (Colombia), el algoritmo arrojó la velocidad, la presión y la concentración del agente.

¹Doctor(c) en Geociencias, magíster en Ciencias Geofísica, físico. Investigador y docente Universidad El Bosque, Grupo Signos. Bogotá, Colombia. Email: duitamaalejandror@unbosque.edu.co

²Matemática. Docente de la Universidad El Bosque. Bogotá, Colombia. Email: vmendoza@unbosque.edu.co

³Doctor en Geofísica, magíster, físico. Investigador y docente Universidad Nacional de Colombia. Bogotá, Colombia. Email: lamontesv@unbosque.edu.co

⁴Magíster en Matemáticas Aplicadas, especialista en Matemática Aplicada, licenciado en Matemáticas. Docente e investigador Universidad El Bosque, Grupo Signos. Bogotá, Colombia. Email: jgilg@unbosque.edu.co

⁵Especialista en Vías, ingeniero civil. Docente Universidad Distrital Francisco José de Caldas. Bogotá, Colombia. Email: reesquivelr@udistrital.edu.co

Resultados: Se encontró que el término *advectivo* predomina en gran parte de cada uno de los tramos del río Sogamoso. Sin embargo, hay una sección en el tramo superior, en donde predomina la componente difusiva. Esto ocurre porque allí la velocidad es muy baja.

Conclusiones: Los resultados señalan la confiabilidad, estabilidad y robustez del método para simular fenómenos de advección-difusión en cuerpos con geometrías irregulares.

Palabras clave: Navier-Stokes, contaminación, advección, difusión, Lattice Boltzmann, diferencias finitas.

Abstract

Objective: The modeling of flow sand pollutants faces defiant challenges, ranging from the definition of complex geometries to the convergence of the algorithm and determination of the model parameters. The method presented here faces this problem through a joint application of the Lattice-Boltzmann methods and finite differences. The numerical solution of the both Navier-Stokes, and Advection - Diffusion equations allow simulating the spread levels of spatial and temporal contamination in a water source.

Methodology: The method solved the Navier-Stokes equations using the Lattice Boltzmann method, which provides the fluid velocities vector field. The solution of diffusion – advection equation by finite difference requires this known velocity field. The C++ encoded solution, first digitizes the map, labeling each pixel on the map as fluid or solid. The code uses the digital image to setup geometry the flow zone, then simulate the fluid dynamics and concentration of the contaminant. The comparison between the analytical solutions of ideal advective -diffusive models with the obtained through this method, allow the measurement of the method reliability. Applied to a section of the Sogamoso river - Colombia, the algorithm yielded the agent’s velocity, pressure, and concentration.

Results: It was found that the advective term predominates in each of the sections of the Sogamoso River. However, there is a section in the upper section, where the difussive component predominates. This happens because there the speed very low.

Conclusions: The obtained results point out the reliability, stability, and robustness of the method to simulate advection-diffusion phenomena in bodies with irregular geometries.

Keywords: Navier-Stokes, advection, difussion, Lattice Boltzmann, finite difference.

Tabla de contenidos

	Página
Introducción	3
Ecuación de advección/difusión	4
Discretización	4
Ecuación de Navier-Stokes y el método de Lattice-Boltzmann	5
Metodología	7
Validación del método	8
Resultados	10
Conclusiones	16
Agradecimientos	16

INTRODUCCIÓN

La contaminación tiene un impacto significativo ([Cortes Zambrano et al., 2022](#), [Cuadros Segura et al., 2021](#), [Moyano Salcedo et al., 2021](#)) en la gestión y el uso responsables de los recursos hídricos. Sin embargo, hace mucho tiempo el problema de la contaminación alcanzó una gran relevancia al sensibilizar a las personas para que fueran más responsables con el cuidado y uso de dichos recursos. Luego, en 2015, Naciones Unidas (ONU) aprobó diecisiete Objetivos de Desarrollo Sostenible (ODS) como parte de la Agenda de Desarrollo 2030. Entre ellos, el objetivo 6 consiste en garantizar la disponibilidad de agua, gestión sostenible y saneamiento para todos. El modelado de los fenómenos relacionados con los flujos (contaminantes) presenta aún desafíos y dificultades, entre las cuales se encuentra –por citar algunas–, la consideración de geometrías complejas y la convergencia del algoritmo partir del conjunto de parámetros físicos del modelo ([Chen y Doolen, 1998](#), [Krüger et al., 2017](#)). Aunque estas dificultades definen el conjunto de ventajas y desventajas del método, nuevos avances significativos permiten establecer condiciones para simular sistemas que antes eran imposibles de modelar. El método Lattice-Boltzmann permite simular la dinámica de un fluido a partir de un conjunto de ecuaciones, de las cuales se deduce la ecuación de Navier-Stokes, teniendo en cuenta la conservación de las ecuaciones de masa y momento.

En esta dirección, un sistema acoplado 1D y 2D simuló flujos de agua poco profunda en sistemas fluviales y lacustres a gran escala. Los resultados, comparables con datos experimentales de perfiles de velocidad para diferentes tiempos de relajación, evidencian una adecuada aproximación a los fenómenos reales.

Como es de conocimiento, la velocidad es un parámetro asociado a la viscosidad del fluido en Lattice-Boltzmann. Un caso interesante es el planteado por [Meng et al. \(2020\)](#), y [Parmigiani et al. \(2013\)](#), quienes simularon una sección del río Ródano, en Ginebra (Suiza) con Lattice-Boltzmann, mediante el cálculo de perfiles de velocidad y el establecimiento de límites computacionales en modelos con geometría 3D. Una contribución significativa fue la inclusión de sedimentación y procesos de erosión a lo largo de la ribera. Otros investigadores ([Liu et al., 2015](#), [Chen y Doolen, 1998](#)) demostraron la fuerza del Lattice-Boltzmann para simular sistemas que permiten el cálculo del campo de velocidad en geometrías irregulares. En los fenómenos de difusión y advección de un contaminante, el campo de velocidad influye fuertemente en el comportamiento advectivo ([Romero Suárez, 2011](#), [García Sarmiento, 2019](#)). Por tanto, la implementación de Lattice-Boltzmann para resolver la ecuación de Navier-Stokes proporciona una buena aproximación del campo de velocidad, según la geometría del río ([Parmigiani et al. \(2013\)](#)). Por otro lado, la solución por diferencias finitas puede modelar el proceso de difusión/advección. Finalmente, [Bermúdez y Juárez \(2014\)](#), y [Ureña et al. \(2009\)](#) analizaron la es-

tabilidad y condiciones de convergencia, y comprobaron numéricamente el error global, según el número de nodos y el aumento del tiempo de simulación. Otros trabajos, como el de (Chen y Doolen, 1998), y (Liu *et al.*, 2015) demostraron la fuerza del método de Lattice-Boltzmann para simular sistemas que permiten el cálculo del campo de velocidad en geometrías irregulares. En los fenómenos de difusión y advección de un contaminante, el campo de velocidad influye fuertemente en el comportamiento advectivo (García Sarmiento, 2019, Romero Suárez, 2011). Por consiguiente, la implementación de Lattice-Boltzmann para resolver la ecuación de Navier-Stokes proporciona una buena aproximación del campo de velocidades según la geometría del río (Parmigiani *et al.* (2013)). Por otro lado, la solución por diferencias finitas puede modelar el proceso de difusión/advección. Por último, Bermúdez y Juárez (2014), y Ureña *et al.* (2009) analizaron las condiciones de estabilidad y convergencia, y demostraron numéricamente el error global, según el número de nodos y el aumento del tiempo de simulación. Sus indicaciones garantizan la convergencia, ya que establece restricciones sobre algunos parámetros, así se evitan las inestabilidades asociadas a los modelos y discretización espaciotemporal.

Ecuación de advección/difusión

La ecuación de advección/difusión (ecuación (1)), describe el movimiento de partículas expuestas a un proceso difusivo, considerando el campo del vector de velocidad del fluido que los contiene:

$$\frac{\partial C}{\partial t} = D\nabla^2 C(\vec{r}, t) - \vec{u} C(\vec{r}, t) \quad (1)$$

C es la concentración (en porcentaje), D es el coeficiente de difusión en (m^2/s) el cual representa la capacidad de propagación del material en el líquido, \vec{r} es el vector posición en (m), \vec{u} es el vector velocidad del fluido en m/s . En la ecuación (1), $\nabla^2 C(\vec{r}, t)$ representa el término difusivo, y $\vec{u}\nabla C(\vec{r}, t)$, el término advectivo, que dependen del campo de velocidades del fluido.

Discretización

En la vecindad Δt de un punto t una función $f(t)$ se aproxima como:

$$f(t + \Delta t) = \sum_{n=0}^{\infty} \frac{f^{(n)}(t)\Delta t^n}{n!} \quad (2)$$

$$f(t - \Delta t) = \sum_{n=0}^{\infty} \frac{f^{(n)}(t)\Delta t^n}{n!} \quad (3)$$

La sustracción de las ecuaciones (2) y (3) y el truncamiento a $O(\Delta t)$ se obtiene la primera derivada:

$$f'(t) = \frac{f(t + \Delta t) - f(t - \Delta t)}{2\Delta t} \quad (4)$$

Realizando el mismo procedimiento y el truncamiento a $O(\Delta t^2)$, se aproxima la segunda derivada:

$$f''(t) = \frac{f(t + \Delta t) - 2f(t) + f(t - \Delta t)}{(\Delta t)^2} \quad (5)$$

Reemplazando la discretización de las ecuaciones (4) y (5) en la ecuación (1) se obtiene la ecuación (6):

$$C(t + \Delta t, x, y) = \left| \begin{array}{l} 2\Delta t \cdot D \left(\begin{array}{l} \left(\frac{C(t, x + \Delta x, y) + (-2C(t, x, y) + C(t, x - \Delta x, y))}{\Delta x^2} \right) + \left(\frac{C(t, x, y + \Delta y) + (-2C(t, x, y) + C(t, x, y - \Delta y))}{\Delta y^2} \right) \end{array} \right) \\ -u_x \left(\frac{C(t, x + \Delta x, y) - C(t, x - \Delta x, y)}{2\Delta x} \right) \\ + \\ -u_y \left(\frac{C(t, x, y + \Delta y) - C(t, x, y - \Delta y)}{2\Delta y} \right) \\ + \\ C(t - \Delta t, x, y) \end{array} \right| \quad (6)$$

La ecuación (6) permite simular la evolución del proceso difusivo advectivo, el cual requiere conocer el campo de velocidad en cada punto del fluido, estimado mediante el método Lattice-Boltzmann.

Ecuación de Navier-Stokes y el método de Lattice-Boltzmann

La ecuación de Navier-Stokes (ecuación (7)) describe el comportamiento de algunos fluidos debido a la conservación de la masa y el momento (Vazquez, 2004):

$$\rho \frac{D\vec{u}}{Dt} = \rho \vec{k} - \nabla P + \mu \left(\frac{1}{3} \nabla (\nabla \cdot \vec{u}) + \nabla^2 \vec{u} \right) \quad (7)$$

ρ es la densidad del fluido (kg/m^3); \vec{u} el campo de velocidad (m/s); \vec{k} , aceleración creado por las fuerzas en el fluido; P , la presión del fluido (Pa), y μ , la viscosidad cinemática (m^2/s). Actualmente, no existe solución analítica de la ecuación Navier-Stokes, excepto en casos específicos, por lo que el método de Lattice-Boltzmann proporciona una solución numérica aproximada de gran utilidad. Es un enfoque de simulación reciente, aplicado a sistemas de fluidos complejos, que atrae a investigadores en física computacional. Este método simula la dinámica

de un fluido, resuelve el campo de flujo y lo discretiza en tiempo y espacio, pero sin hacer una discretización directa y explícita de la ecuación de Navier-Stokes. El método ofrece una ventaja numérica sobre otros, como diferencias finitas o volúmenes finitos (Krüger *et al.*, 2017). Además, modela geometrías complejas o condiciones de contorno variables en el tiempo y que son ampliamente utilizadas para simular fenómenos con fluidos. En lugar de intentar resolver la ecuación (7), Lattice-Boltzmann imita una densidad de fluido en una celda que sufre continuos flujos y colisiones. El modelo 2DQ9 usado en la figura 1 representa el conjunto de velocidades de partículas en una celda que interactúa con las de las celdas vecinas.

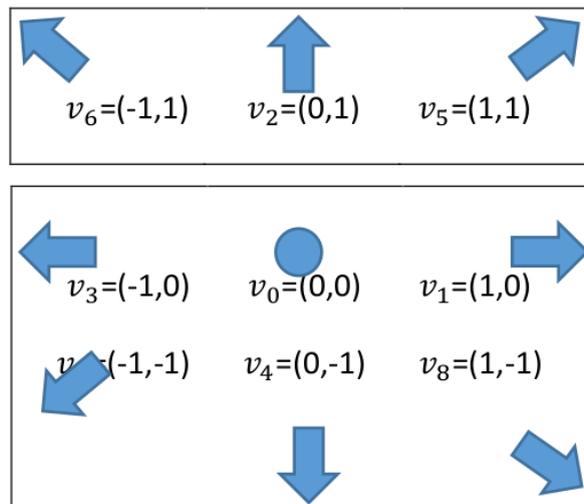


Figura 1. Modelo de velocidad 2DQ9 para Lattice Boltzmann

El *streaming step* determina la dirección para transferir información de la función de distribución f hacia cada celda vecina. En el *collision step*, las celdas vecinas envían información sobre f a esta celda (celda central). La velocidad en la figura 1 tiene pesos que dependen del número de dimensiones espaciales y del modelo de velocidad utilizado. Estos pesos son:

$$f(x) = \begin{cases} \frac{4}{9} & \text{for } i = 0 \\ \frac{1}{9} & \text{for } i = 1, 2, 3, 4 \\ \frac{1}{36} & \text{for } i = 5, 6, 7, 8 \end{cases} \quad (8)$$

Los pesos miden la importancia estadística de la información de la celda para cada una de las celdas vecinas, dependiendo del modelo de velocidad utilizado (Krüger *et al.*, 2017). En las siguientes cantidades:

$$\rho(x, t) = \sum_i f_i(x, t) \quad (9)$$

$$\rho \vec{u}(x, t) = \sum_i \vec{v}_i f_i(x, t) \quad (10)$$

$f_i(\vec{r}, t)$ es una función de distribución; ρ , la densidad de las partículas; $\rho\vec{u}$, el momento por unidad de volumen; $v_i = (v_{ix}, v_{iy})$, la velocidad de las partículas en un determinado instante y posición. La ecuación (11) es la función de equilibrio que calcula $f_i(\vec{r}, t)$, y es una aproximación en serie de Taylor de la función de distribución de velocidades de Boltzmann.

$$f_i^{eq}(x, t) = \begin{cases} w_i\rho \left[1 + 3(\vec{U}\vec{v}_i) + \frac{9}{2}(\vec{U}\vec{v}_i)^2 - \frac{3}{2}U^2 \right] & \text{para } i > 0 \\ w_0\rho \left(1 - \frac{3}{2}U^2 \right) & \text{para } i = 0 \end{cases} \quad (11)$$

La ecuación de Boltzmann es (Chen y Doolen, 1998):

$$f_i(x + \Delta x, t + \Delta t) = f_i(x, t) + \Omega_i(x, t) \quad (12)$$

Ω_I es el operador de colisión. Esta investigación utilizó el operador Bhatnagar-Gross-Krook (BGK) (Krüger et al., 2017):

$$\Omega_i(f) = -\frac{f_i - f_i^{eq}}{\tau} \Delta t \quad (13)$$

Donde τ es el tiempo de relajación, δt es el paso de tiempo entre dos procesos de *pasos de transmisión*. Finalmente, la ecuación de Boltzmann con el operador de colisión BGK (Bhatnagar Gross Krook) es:

$$f_i(\vec{x} + \Delta x, t + \Delta t) = -\frac{1}{\tau} [f_i(\vec{x}, t) - f_i^{(eq)}(\vec{x}, t)] + f_i(\vec{x}, t) \quad (14)$$

$f_i(\vec{r} + \Delta\vec{r}, t + \Delta t)$ es la función distribución de $t + \Delta t$; f_i^{eq} , la función de equilibrio dado por la ecuación (11), y $f_i(\vec{r}, t)$, la función de distribución de las partículas con velocidad v_i para cada tiempo (t).

El error al usar el método de diferencias finitas mezcla el error espacial con el temporal. El error espacial está en el orden de Δx^2 y el error en el tiempo está del orden del Δt^2 . Este ocurre por el truncamiento en los términos de la serie de Taylor. Las diferencias finitas son centradas, lo que permite mejorar el error y trabajarlo como parámetro, según la resolución espaciotemporal que se trabajó. Igualmente, se cumplen las condiciones de convergencia tanto para el modelamiento del campo de velocidades usando Lattice-Boltzmann, como para el modelamiento de la ecuación de difusión/advección. Con esto se garantiza que la propagación del error numérico no produce divergencias en los campos modelados (Krüger et al., 2017).

Metodología

La metodología completa incluye dos códigos: el primero digitaliza la geometría para definir las áreas donde se encuentran el fluido y la roca; el segundo resuelve las ecuaciones de Navier-Stokes por el método de Lattice-Boltzmann y la ecuación de difusión/advección empleando diferencias finitas. La digitalización de la geometría y el mapeo de la fuente de agua

proporciona un archivo de texto plano, donde cada pixel de la imagen tiene un valor de acuerdo con la frontera, la roca o el fluido. El código C++ inicializa todas las variables, crea las matrices que representan el espacio físico y carga la geometría en la variable *celda*. Esta variable tendrá la información sobre el tipo de medio almacenado en cada posición espacial de la matriz, determinando si es una roca (1) o un fluido (0) (figura 2).

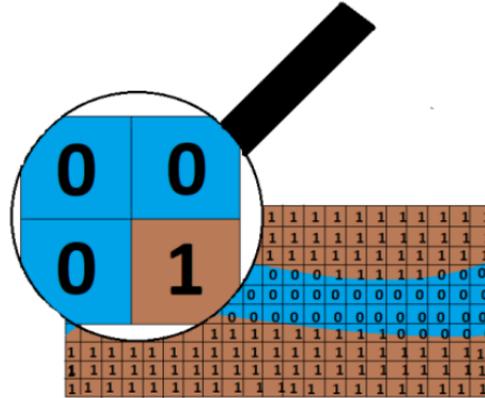


Figura 2. Etiquetado de las celdas para definir roca y fluido dentro del espacio de la simulación

Validación del método

La validación del método implica la comparación de las soluciones analíticas con las obtenidas por modelado numérico. Para validar el proceso de difusión, en ausencia de un campo de velocidad uniforme \vec{v} , la concentración $C(x, y)$ tiene un perfil gaussiano, dado por:

$$C(x, y, t = 0) = C_0 e^{-\frac{(x-x_0)^2+(y-y_0)^2}{2\sigma_0^2}} \quad (15)$$

Donde C_0 es el mayor valor en (x_0, y_0) y σ_0 es la desviación estándar, además la solución analítica es:

$$C(x, y, t) = \frac{\sigma_0^2}{\sigma_0^2 + \sigma_D^2} C_0 e^{-\frac{(x-x_0)^2+(y-y_0)^2}{2(\sigma_0^2 + \sigma_D^2)}} \quad (16)$$

Con $\sigma_D^2 = 2 \cdot D \cdot t$, y D es el coeficiente de difusión. La tabla 1 contiene los parámetros usados, mientras que la figura 3 representa las soluciones analíticas y simuladas para cada uno de los procesos simulados.

La figura 3a muestra las soluciones analíticas y simuladas del fenómeno de difusión. La solución numérica es muy cercana a la analítica. El valor máximo de la concentración analítica es 0,1429 %, y el máximo está en el mismo punto arrojado por la solución simulada, 0,15 %. En la simulación del proceso advectivo se asume una velocidad de fluido homogénea. La solución analítica está dada por:

$$C(x, y, t) = \frac{\sigma_0^2}{\sigma_0^2 + \sigma_D^2} C_0 e^{-\frac{(x-x_0-ux)^2+(y-y_0-uy)^2}{2(\sigma_0^2 + \sigma_D^2)}} \quad (17)$$

Tabla 1. Parámetros usados en la validación de la componente difusiva

Parámetros	Valor	Unidades
Dimensión x	200 Δx	Pixeles
Dimensión y	200 Δy	Pixeles
Localización del contaminante	(100,100) Δx	Lattice
σ_0	10 Δx	Lattice
Concentración	100	%
Tiempo de la simulación	200 Δt	Lattice
$\Delta x, \Delta y, \Delta t$	1	Lattice

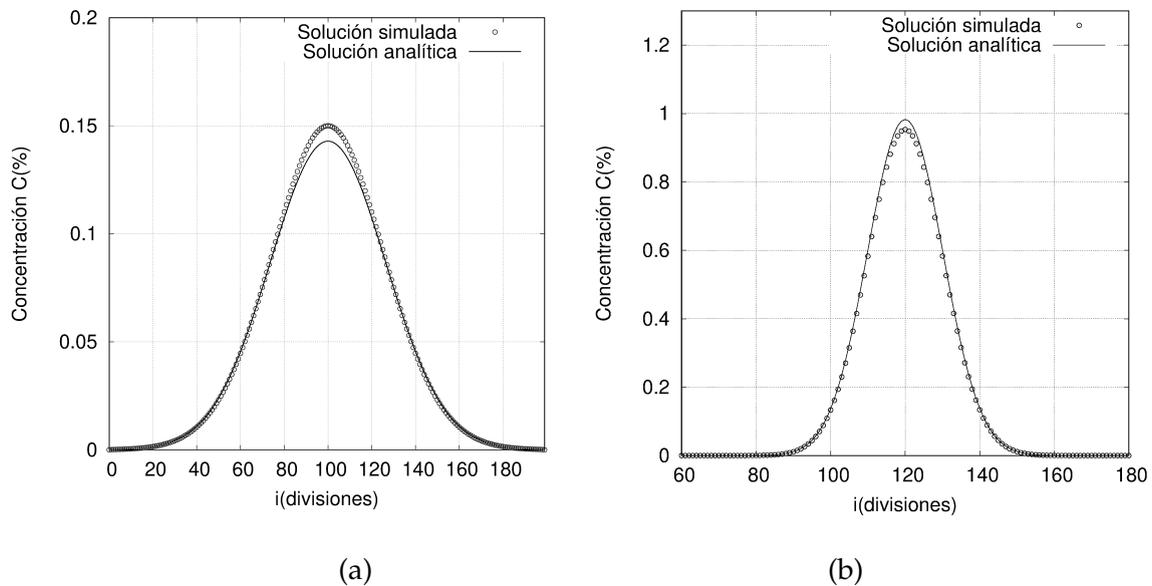


Figura 3. Distribución espacial de la concentración

- a)** Proceso difusivo, para un corte en $j = 100$, con un coeficiente de difusión $D = 1,5\Delta x^2\Delta t$ (unidades de Lattice) y velocidad $(0,0) \Delta x/\Delta t$ (unidades de lattice). **b)** Proceso advectivo, para un corte en $j = 120$, con un coeficiente de difusión $0,0043\Delta x^2/\Delta t$ (unidades de lattice) y velocidad $(v_x = 0,1, v_y = 0,1) \Delta x/\Delta t$ (unidades de lattice).

La figura 3b señala las soluciones analíticas y simuladas del fenómeno de advección después de pasos de $200\Delta t$, t en unidades de la celda. La concentración analítica máxima es 0,98 % y el valor máximo para la simulación es 0,96 %, lo que indica la validez del enfoque de la solución.

RESULTADOS

En la figura 4 se ilustra la sección del río Sogamoso con su geometría utilizada en esta investigación. El área, ubicada en el departamento de Santander (Colombia), tiene coordenadas aproximadas entre $7^{\circ}15'19,4''N$ $73^{\circ}42'41,9''W$ y $7^{\circ}15'06,1''N$ $73^{\circ}43'19,8''W$ con una superficie estimada de 1,4 km (EW) a 0,9 km (NS).



Figura 4. Imagen satelital del tramo sobre el río Sogamoso

Fuente: [Google Maps](#). (s. f.).

La figura 5 muestra el mapa de color digitalizado, donde cada color determina un tipo de material, agua o roca y condiciones de borde. El azul (0) corresponde al río, el azul (1) a la roca y el amarillo a los cuerpos sólidos dentro del canal. En su estado inicial, el modelo asume un fluido con velocidad cero.

La condición en el borde izquierdo, el líquido entra, y la velocidad es de 1,3 m/s, mientras que el borde derecho por donde sale el líquido queda libre. El sistema evoluciona desde su estado inicial hasta alcanzar un estado estacionario; en adelante, se activa la fuente contaminante en el lado izquierdo dentro del río. La tabla 2 contiene los parámetros utilizados en la simulación.

La figura 6 señala el resultado de la simulación, con la velocidad del fluido en el tiempo $t=504$ s. A la entrada del río, a la izquierda, la velocidad es de aproximadamente 1,3 m/s, según un informe proporcionado por el Instituto de Hidrología, Meteorología y Estudios Ambientales (Ideam). Las flechas amarillas indican la velocidad máxima de 1,3 m/s, las naranjas entre 0,6 m/s y 1,3 m/s. Los colores azul y gris son velocidades inferiores a 0,6 m/s. A la izquierda, el río viaja a 1,3 m/s y diverge en dos canales. En el canal superior, la velocidad disminuye a 1

m/s y luego 0,8 m/s hasta llegar a 0,6 m/s donde se divide en tres brazos. Posteriormente, los brazos se juntan y la velocidad aumenta entre 1,0 m/s y 1,3 m/s.

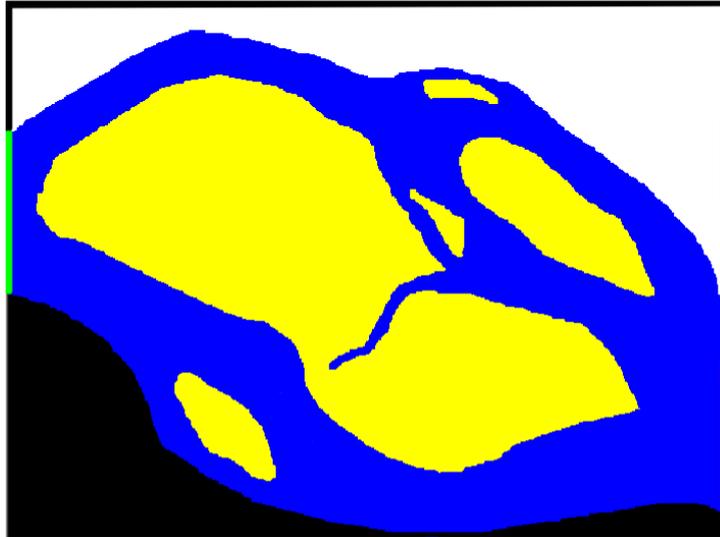


Figura 5. Mapa de color del tramo del río Sogamoso

Nota: el color azul toma la etiqueta de 0, este valor corresponde al río. El verde toma el valor de 1, el cual corresponde a la región de frontera donde entra el río. Rojo es 2, y corresponde a la región de frontera donde finaliza el río. Negro es 3 y blanco es 4, corresponden a la orilla superior e inferior del río, es decir la roca que delimita el río. Finalmente, con amarillo que corresponde al 5, es la roca o sedimentos en medio del río, simulan obstáculos para el paso del fluido.

Tabla 2. Parámetros del modelo

Parámetros	Valor	Unidades
Dimensión x	$250\Delta x$	Píxeles
Dimensión y	$190\Delta y$	Píxeles
Velocidad inicial en x	1,3	m/s
Velocidad inicial en y	0	m/s
Coefficiente de difusión	5	m^2/s
Densidad del fluido ρ	1000	kg/m^2
Tiempo de relajación r	$0,54\Delta t$	Lattice (adimensional)
Tiempo final	$2050\Delta t$	Lattice
$\Delta x, \Delta y, \Delta t$	1	Lattice

En la parte inferior del brazo, el río mantiene la velocidad a 1,3 m/s desde la entrada hasta donde diverge, donde cae a 1,0 m/s mientras que en el meandro inferior es 0,6 m/s. Desde el punto en el que los brazos se unen, la velocidad aumenta entre 1,0 m/s y 1,3 m/s. El número de Péclet está definido como $Pe = \frac{vL}{D}$, donde v es la velocidad en m/s, L es la longitud característica y D es el coeficiente de difusión cuyo valor es de $5 \text{ m}^2/\text{s}$. Este valor muestra la relación entre la parte advectiva y difusiva. El río Sogamoso presenta dos tramos, el superior e inferior. En el superior se encuentran valores del número de Péclet del orden de 16,6 a 0,09. Esto significa que, empezando el tramo, el número de Péclet es mayor (la parte advectiva predomina) y luego disminuye drásticamente por la disminución de la velocidad (en este punto predomina la parte difusiva). En el brazo inferior, el número de Péclet es menor al empezar el tramo ($Pe=36,4$) y al finalizar, en el sector donde se unen los dos tramos (superior e inferior), el número de Péclet toma el valor de 89.2.

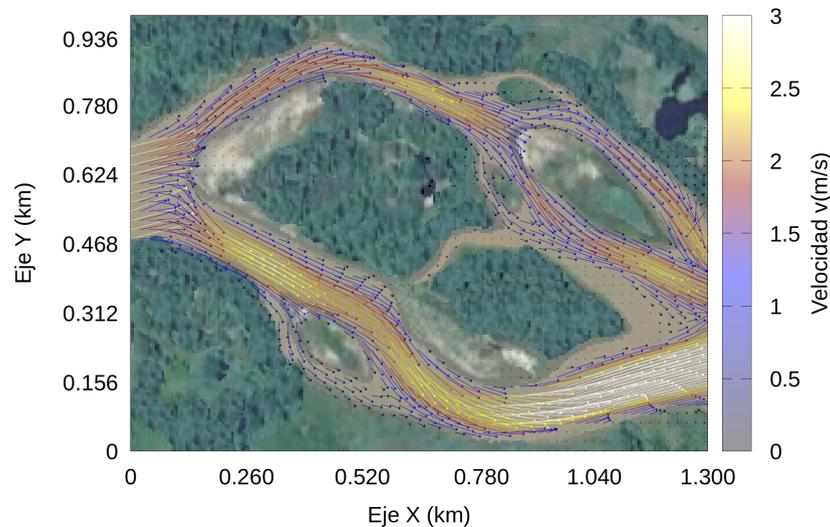


Figura 6. Campo vectorial de las velocidades en $t = 504 \text{ s}$

El río Sogamoso tiene aproximadamente 135 km de longitud, y una altitud que va desde 370 m en la fuente, hasta 70 m en su desembocadura en el río Magdalena. En la región de estudio, la elevación es de alrededor de 83 m ([Topographic-map.com \(s. f.\)](https://www.topographic-map.com)), y la pendiente de la topografía es de aproximadamente 0,00076 grados. La profundidad del río varía entre 2,5 m y 4,5 m ([Ideam, 2019](#)) de diciembre a abril, y puede aumentar hasta 7 m de mayo a junio ([Ideam, 2017](#)). El número de Froude proporcionado por la ecuación (18) representa la relación entre la inercia y la fuerza producida por la gravedad ([Seizilles et al., 2013](#), [Thual et al., 2015](#)).

$$Fr = \frac{F_{Inercial}}{F_{Gravidad}} = \frac{v}{\sqrt{g \cdot D_h}} \quad (18)$$

Donde v es la velocidad promedio del fluido, g es la gravedad y Dh es la profundidad hidráulica. En este punto del río Sogamoso, el número de Froude calculado de 0,22 señala un régimen subcrítico.

En el canal intermedio que intenta unir los dos brazos, parte central, el líquido permanece estancado. Un comportamiento similar ocurre en el área donde convergen los brazos. En una sección transversal del antebrazo, la velocidad cae de 1,3 m/s en la parte profunda, de 1,0; 0,8; 0,4; hasta estancarse en el banco de canales.

El comportamiento del fluido, mayor velocidad en áreas profundas y menor en bajíos y meandros, indica que el flujo es tipo Poiseuille a tan baja velocidad. Por otro lado, las direcciones de los vectores son consistentes con la geometría del río, colores más largos y cálidos (velocidades más altas) en los sectores más estrechos, y más cortos con colores más fríos (velocidades más bajas) cerca de la orilla. Según Krüger *et al.*, 2017, en la ecuación de Lattice-Boltzmann de isotérmica básica, C_s determina la relación $p = C_s^2 \rho$ entre la presión p con la densidad ρ , constante estimada a través de $C_s^2 = \frac{\Delta x^2}{3\Delta t} 3t^2$. Por tanto, $p = C_s^2 \rho$ permite estimar la distribución de presiones en el río.

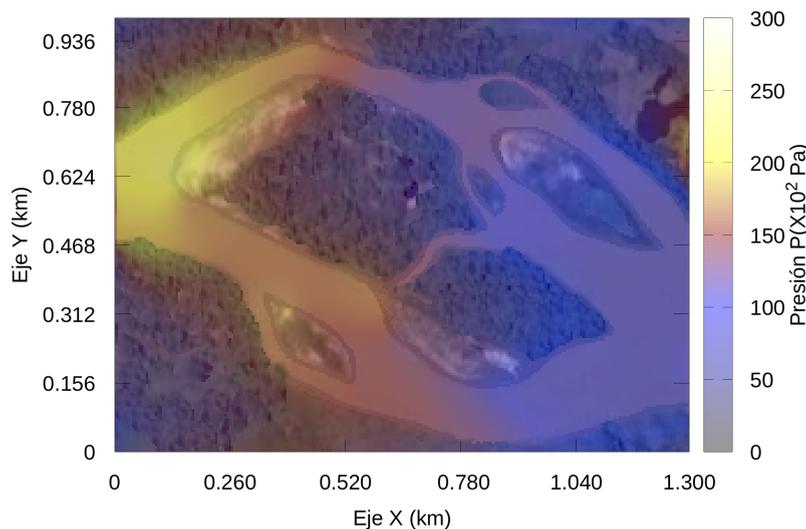
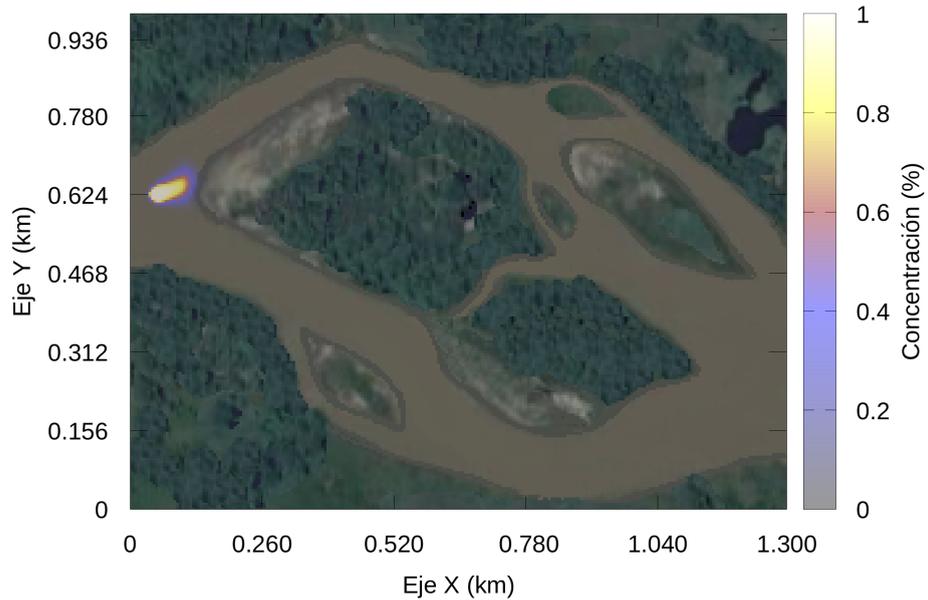
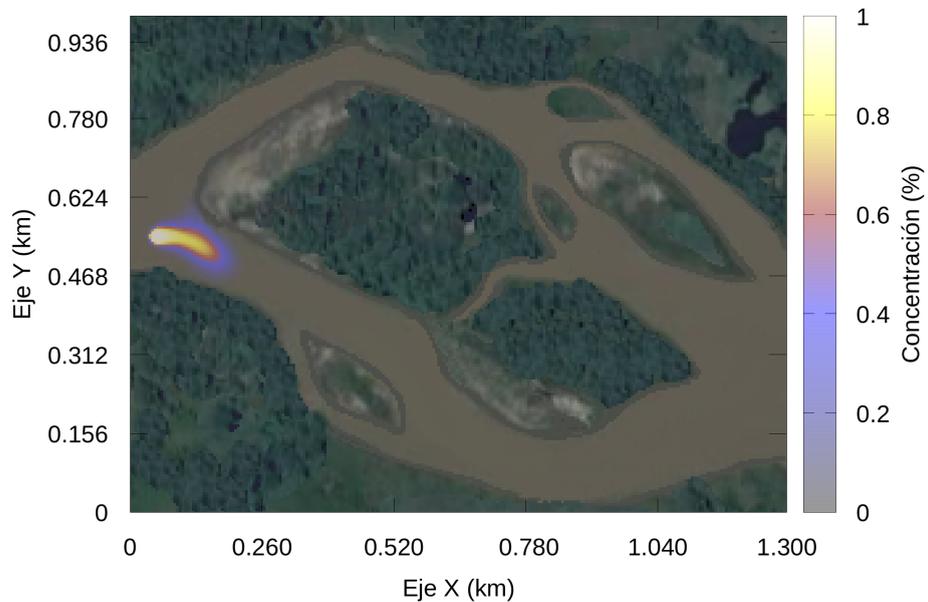


Figura 7. Campo escalar de la distribución de la presión en t= 504 s

La figura 7 ilustra la distribución de la presión en el río en el tiempo t=504 s. La presión máxima es de alrededor de 24 kPa (blanco), 21 kPa (amarillo); y los colores más fríos, como el azul (17 kPa) y los grises (14 kPa), representan las presiones más bajas. La presión es mayor en la zona de entrada del flujo y menor en la zona de salida. El empuje ejercido por la alta velocidad de entrada hace que la presión disminuya cuando el volumen de entrada se distribuye sobre un área más grande. Después de alcanzar un estado estable, la simulación del contaminante comienza cuando la fuente se activa. La primera fuente se ubica cerca de las coordenadas x=0,087



(a)

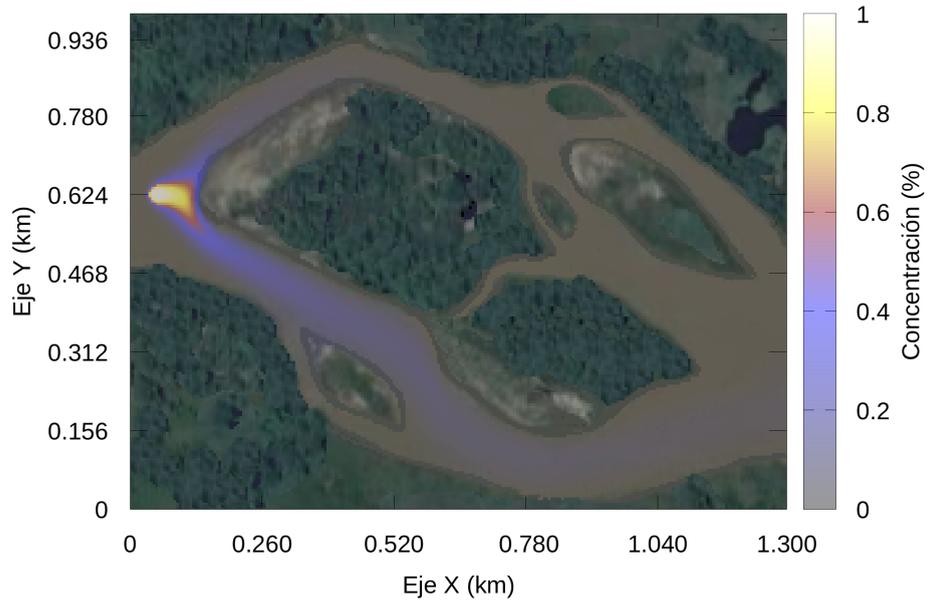


(b)

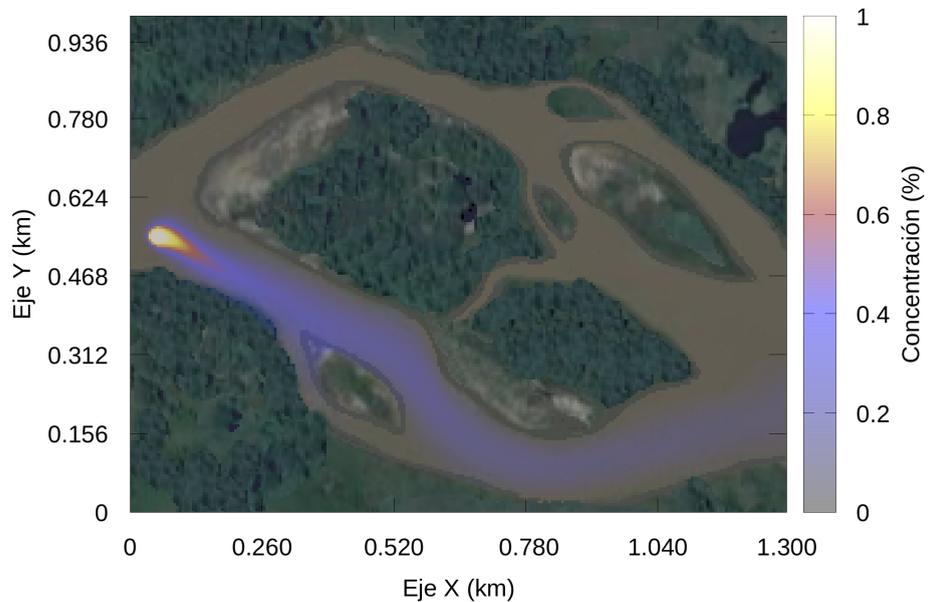
Figura 8. Distribución de la concentración

Nota: la escala de porcentaje está normalizada. **a)** $t = 532$ s (28 s después de iniciada la contaminación).

b) $t = 1904$ s (1400 s después de iniciada la contaminación).



(a)



(b)

Figura 9. Distribución de la concentración

Nota: la escala de porcentaje está normalizada. **a)** $t = 532$ s (28 s después de iniciada la contaminación).

b) $t = 1904$ s (1400 s después de iniciada la contaminación).

km para la longitud y para la latitud $y=0,625$ km. La figura 8A muestra el instante $t=532$ s, 28 s después de comenzar la contaminación. Allí la concentración es alta y se esparce lentamente.

La figura 8b muestra el estado de simulación 1400 s después de comenzar la contaminación. La mancha avanza más rápidamente a lo largo el brazo superior que en el inferior, alcanzando una distancia aproximada de 1,1 km. Sin embargo, 1400 s después de que comenzara la contingencia, la concentración más alta pasa por el brazo inferior (1904 s) (figura 8b), debido a que ese canal tiene mayor velocidad y capacidad de transporte. En ese momento, la mancha se agranda, y alcanza una distancia de 1,3 km. En una segunda simulación, la fuente contaminante está más cerca de la boca del antebrazo en las coordenadas $x=0,087$ km para la longitud y para la latitud $y=0,546$ km.

Posteriormente, en la figura 9a se indica la propagación del contaminante por el brazo inferior, 28 s después de activar la fuente, mientras que un flujo más débil avanza lentamente por la parte superior del brazo. El leve desplazamiento de la fuente contaminante perturba el régimen de propagación, de tal manera que el contaminante solo transita por un canal, es decir, predomina la advección y por tanto el campo vectorial de velocidad. Es necesario aclarar que la fuente vierte contaminante a una concentración constante que corresponde al valor máximo.

CONCLUSIONES

Esta investigación informa un enfoque acoplado de los métodos "Lattice-Boltzmann diferencias finitas" para resolver las ecuaciones de Navier-Stokes y simular difusión/fenómenos de advección, con flexibilidad de ajuste a geometrías irregulares. Las soluciones analíticas conocidas de modelos clásicos en comparación con los generados por el método numérico destacan la alta confiabilidad y estabilidad del método. Las simulaciones señalaron que la advección predomina sobre la difusión.

Por otro lado, el método permite medir el nivel de contaminación a lo largo del río en el tiempo, además de la velocidad de propagación, para tomar acciones correctivas. El enfoque permite analizar el comportamiento de una catástrofe ambiental, como la voladura de una tubería en un cuerpo de agua, variando la intensidad y posición de la fuente, la velocidad del flujo, la morfología del río, el tamaño del área modelada y el tiempo de evolución. El enfoque es aplicable y útil en otros campos de la ciencia.

AGRADECIMIENTOS

Los autores desean agradecer especialmente al programa de Matemáticas de la Universidad El Bosque, y del programa de posgrado de Geofísica de la Universidad Nacional de Colombia por el apoyo brindado a esta investigación.

REFERENCIAS

- Bermúdez, B. y Juárez, L. (2014). Solución numérica de una ecuación del tipo advección-difusión. *Información Tecnológica*, 25(1), 151-160. <http://dx.doi.org/10.4067/S0718-07642014000100016>. ↑Ver página 3, 4
- Chen, S. y Doolen, G. D. (1998). Lattice Boltzmann method for fluid flows. *Annual Review of Fluid Mechanics*, 30(1), 329-364. ↑Ver página 3, 4, 7
- Cortes Zambrano, M., Lara-Pérez, M. Y. y Acosta-Sabogal, I. D. (2022). Urban drainage water quality modeling on the SWMM software, northeastern sector, Santa Inés District, Tunja. *Tecnura*, 26(72), 167-184. <https://doi.org/10.14483/22487638.17575>. ↑Ver página 3
- Cuadros Segura, F. D., Moyano Salcedo, A. J., Pabón Laverde, A. M. y Trujillo Arias, J. V. (2021). Impacto ambiental del vertimiento de aguas servidas en aglomerados urbanos ilegales del municipio de Villavicencio, Colombia. *Tecnura*, 25(68), 43-62. <https://doi.org/10.14483/22487638.16273>. ↑Ver página 3
- García Sarmiento, J. (2019). *A Lattice Boltzmann model for the advection-diffusion equation in generalized coordinates* [Tesis de grado, Universidad Nacional de Colombia]. Repositorio Institucional de la Universidad Nacional de Colombia. <https://repositorio.unal.edu.co/handle/unal/76709>. ↑Ver página 3, 4
- Google Maps. (s. f.). [Tramo sobre el río Sogamoso]. Recuperado 24 de junio de 2021 de <https://www.google.com/maps/@7.2541784,-73.7147169,16z> ↑Ver página 10
- Instituto de Hidrología, Meteorología y Estudios Ambientales (Ideam). (2017). *Informe hidrológico diario 154*. chrome-extension://efaidnbmnnnibpcajpcglclefindmkaj/http://www.cambioclimatico.gov.co/documents/78690/558885/6_IHD_Junio_2_Noche.pdf/2fed3450-6b8b-47e9-8685-83178a8269bd?version=1.0. ↑Ver página 12
- Instituto de Hidrología, Meteorología y Estudios Ambientales (Ideam). (2019). *Informe hidrológico diario 096*. chrome-extension://efaidnbmnnnibpcajpcglclefindmkaj/http://www.cambioclimatico.gov.co/documents/78690/558885/4_IHD_Abril_06_Noche.pdf/9f80a6d7-b1c1-4837-9f57-2d392ab76f76?version=1.0. ↑Ver página 12
- Krüger, T., Kusumaatmaja, H., Kuzmin, A., Shardt, O., Silva, G. y Vigen, E. M. (2017). *The Lattice Boltzmann method*. Springer International Publishing. ↑Ver página 3, 6, 7, 13
- Liu, H., Ding, Y., Li, M., Lin, P., Yu, M. H. y Shu, A. P. (2015). A hybrid lattice Boltzmann method–Finite difference method model for sediment transport and riverbed deformation. *River Research and Applications*, 31(4), 447-456. <https://doi.org/10.1002/rra.2735>. ↑Ver página 3, 4

- Meng, W., Cheng, Y., Wu, J., Zhang, C. y Xia, L. (2020). A 1D-2D coupled Lattice Boltzmann model for shallow water flows in large scale river-lake systems. *Applied Sciences*, 10(1), 108. <https://doi.org/10.3390/app10010108>. ↑Ver página 3
- Moyano Salcedo, Á. J., Cuadros Segura, F. D., Pabón Laverde, A. M. y Trujillo Arias, J. V. (2021). Impacto ambiental del vertimiento de aguas servidas en aglomerados urbanos ilegales del municipio de Villavicencio, Colombia. *Tecnura*, 25(68), 43-62. <https://doi.org/10.14483/22487638.16273>. ↑Ver página 3
- Parmigiani, A., Latt, J., Begacem, M. B. y Chopard, B. (2013). A Lattice Boltzmann simulation of the Rhone river. *International Journal of Modern Physics C*, 24(12), 1340008. <https://doi.org/10.1142/S0129183113400081>. ↑Ver página 3, 4
- Romero Suárez, B. C. (2011). *Método de Lattice Boltzmann para difusión anómala en medios porosos* [Tesis de grado, Universidad Nacional de Colombia]. Repositorio Institucional de la Universidad Nacional de Colombia. <https://repositorio.unal.edu.co/handle/unal/10435>. ↑Ver página 3, 4
- Seizilles, G., Devauchelle, O., Lajeunesse, E. y Métivier, F. (2013). Width of laminar laboratory rivers. *Physical Review E*, 87(5), 052204. <https://doi.org/10.1103/PhysRevE.87.052204>. ↑Ver página 12
- Thuau, O., Lacaze, L., Mouzouri, M. y Boutkhamouine, B. (2015). Critical slope for laminar transcritical shallow-water flows. *Journal of Fluid Mechanics*, 783. 10.1017/jfm.2015.559. ↑Ver página 12
- Topographic-map.com (s. f.). *Mapa topográfico río Sogamoso, altitud, relieve*. Recuperado el 24 de junio de 2021 de <https://es-co.topographic-map.com/maps/9ww7/Rio-Sogamoso/>. ↑Ver página 12
- Ureña, F., Benito, J. J. y Gavete, L. (septiembre de 2009). Resolución de la ecuación de advección-difusión en 2-D utilizando diferencias finitas generalizadas. Consistencia y estabilidad. En *XXI Congreso de Ecuaciones Diferenciales y Aplicaciones. XI Congreso de Matemática Aplicada* (pp. 1-8). Universidad de Sevilla. ↑Ver página 3, 4
- Vázquez, J. L. (2004). La ecuación de Navier-Stokes. Un reto físico-matemático para el siglo XXI. *Monografías de la Real Academia de Ciencias de Zaragoza*, 26, 31-56. ↑Ver página 5

