Numerical simulation of sediment transport in shallow water equations

Tomás Morales de Luna

Departamento de Matemáticas Universidad de Córdoba





Grupo EDANYA



2 Classical formulae for sediment transport

- 3 Hyperbolicity of the model
- 4 Suspension transport

Introduction

2 Classical formulae for sediment transport

- 3 Hyperbolicity of the model
- Suspension transport

-∢∃>



æ

- Profound impact on the morphology of continental shelves
- $\bullet~\mbox{Deposit} \Rightarrow \mbox{porous}$ layer of rock $\Rightarrow~\mbox{potential}$ sources of hydrocarbon
- Destructive effect (pipelines, cables, fundations,...)



6 / 42

æ

・ロト ・聞 ト ・ ヨト ・ ヨト …



$$\begin{cases} \partial_t h + \partial_x (hu) = 0, \\ \partial_t (hu) + \partial_x (hu^2 + g/2h^2) = gh\partial_x (H - z), \end{cases}$$

◆ロ > ◆母 > ◆臣 > ◆臣 > ● ● ● ● ●



$$\begin{cases} \partial_t h + \partial_x(hu) = 0, \\ \partial_t(hu) + \partial_x(hu^2 + g/2h^2) = gh\partial_x(H-z), \\ \partial_t z + \xi \partial_x q_b = 0 \end{cases}$$

Introduction

2 Classical formulae for sediment transport

3 Hyperbolicity of the model

Suspension transport

▶ ∢ ⊒ ▶

$$q_b(h,hu) = A_g u |u|^{m_g - 1}, \quad 1 \le m_g \le 4$$

T. Morales de Luna (Univ. de Córdoba) Numerical simulation of sediment transport

æ

< ロ > < 同 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ >

$$q_b(h, hu) = A_g u |u|^{m_g - 1}, \quad 1 \le m_g \le 4$$

• A_g constant that depends on grain size, viscosity, etc.

$$q_b(h,hu) = A_g u |u|^{m_g-1}, \quad 1 \le m_g \le 4$$

- A_g constant that depends on grain size, viscosity, etc.
- Very simple model

$$q_b(h, hu) = A_g u |u|^{m_g - 1}, \quad 1 \le m_g \le 4$$

- A_g constant that depends on grain size, viscosity, etc.
- Very simple model
- Critical shear stress set to zero

$$\tau_b = \rho_w ghS_{\rm f},$$

포카 포

$$\tau_{b} = \rho_{w} ghS_{\rm f},$$



æ

$$\tau_{b} = \rho_{w} ghS_{\rm f},$$





▶ ∢ ⊒ ▶

$$\tau_{b} = \rho_{w} ghS_{\rm f},$$



$$\tau_b = g\rho_{\rm w} \frac{n^2 u|u|}{h^{1/3}}$$

Shield's parameter

$$au_b^{\star} = rac{ au_b}{(
ho_s -
ho_w) g d_s}$$

T. Morales de Luna (Univ. de Córdoba) Numerical simulation of sediment transport

æ

∃ ► < ∃ ►</p>

Image: Image:

Shield's parameter

$$au_b^{\star} = rac{ au_b}{(
ho_s -
ho_w) gd_s}$$

Bedload transport flux

$$q_b = \sqrt{\left(rac{
ho_{
m s}}{
ho_{
m w}} - 1
ight)gd_{
m s}^3}\,\Phi\,{
m sgn}\left(u
ight)$$

T. Morales de Luna (Univ. de Córdoba) Numerical simulation of sediment transport

Meyer-Peter&Müller model (1948)

$$q_b(h, hu) = \sqrt{\left(\frac{\rho_s}{\rho_w} - 1\right)gd_s^3} \cdot \Phi \cdot \operatorname{sgn}(u)$$
(MPM)
$$\Phi = 8(|\tau_b^*| - \tau_{cr}^*)_+^{3/2}$$

æ

Meyer-Peter&Müller model (1948)

$$q_b(h, hu) = \sqrt{\left(\frac{\rho_s}{\rho_w} - 1\right)gd_s^3} \cdot \Phi \cdot \operatorname{sgn}(u)$$
(MPM)
$$\Phi = 8(|\tau_b^{\star}| - \tau_{cr}^{\star})_+^{3/2}$$

• More complex but gives good results

$$\begin{aligned} q_b(h,hu) &= \sqrt{\left(\frac{\rho_{\rm s}}{\rho_{\rm w}} - 1\right)gd_{\rm s}^3} \cdot \Phi \cdot {\rm sgn}\left(u\right) \qquad ({\sf MPM}) \\ \Phi &= 8(|\tau_b^\star| - \tau_{cr}^\star)_+^{3/2} \end{aligned}$$

- More complex but gives good results
- Takes into account shear stress (τ_{crit}^{\star})

$$q_b(h, hu) = \sqrt{\left(\frac{\rho_s}{\rho_w} - 1\right)gd_s^3} \cdot \Phi \cdot \operatorname{sgn}(u)$$
(MPM)
$$\Phi = 8(|\tau_b^{\star}| - \tau_{cr}^{\star})_+^{3/2}$$

- More complex but gives good results
- Takes into account shear stress (τ_{crit}^{\star})
- \bullet Valid for slopes lower than 2%

$$egin{aligned} q_b(h,hu) &= \sqrt{\left(rac{
ho_{
m s}}{
ho_{
m w}}-1
ight)gd_{
m s}^3}\cdot\Phi\cdot\mathrm{sgn}\left(u
ight) \ \Phi &= 5.7(| au_b^{\star}|- au_{cr}^{\star})_+^{3/2} \end{aligned}$$

T. Morales de Luna (Univ. de Córdoba) Numerical simulation of sediment transport

$$egin{aligned} q_b(h,hu) &= \sqrt{\left(rac{
ho_{
m s}}{
ho_{
m w}}-1
ight)gd_{
m s}^3}\cdot\Phi\cdot\mathrm{sgn}\left(u
ight) \ \Phi &= 11(| au_b^\star|- au_{cr}^\star)^{1.65}_+ \end{aligned}$$

æ

-

$$egin{aligned} q_b(h,hu) &= \sqrt{\left(rac{
ho_{
m s}}{
ho_{
m w}}-1
ight)gd_{
m s}^3}\cdot\Phi\cdot{
m sgn}\left(u
ight) \ \Phi &= 12\sqrt{| au_b^{\star}|}(| au_b^{\star}|- au_{cr}^{\star})_+ \end{aligned}$$

æ

<ロト <問 > < 臣 > < 臣 >

Introduction

2 Classical formulae for sediment transport

3 Hyperbolicity of the model

Suspension transport

Is the model hyperbolic?

$$\begin{cases} \partial_t h + \partial_x (hu) = 0, \\ \partial_t (hu) + \partial_x (hu^2 + g/2h^2) = -gh\partial_x z, \\ \partial_t z + \xi \partial_x q_b = 0 \end{cases}$$

문 🛌 문

Is the model hyperbolic?

$$\partial_t W + A(W)\partial_x W = 0$$

where

$$W = (h, hu, z)^{t}, \quad A(W) = \begin{pmatrix} 0 & 1 & 0\\ gh - u^{2} & 2u & gh\\ \frac{\partial q_{b}}{\partial h} & \frac{\partial q_{b}}{\partial q} & 0 \end{pmatrix}$$

< E

Always hyperbolic!

æ

<ロ> <同> <同> < 同> < 同>

Always hyperbolic! Usual proof:



æ

<ロ> <同> <同> < 同> < 同>

Always hyperbolic!

Usual proof:

• Write characteristic polynomial:

$$p(\lambda) = \lambda^3 + a_2\lambda^2 + a_1\lambda + a_0$$

 $a_2 = -2u, \quad a_1 = u^2 - gh(1+b), \quad a_0 = ghub, \quad b = \xi \frac{\partial q_b}{\partial (hu)} > 0$

э.

イロン 不聞 とくほとう ほどう

Always hyperbolic!

Usual proof:

• Write characteristic polynomial:

$$p(\lambda) = \lambda^{2} + a_{2}\lambda^{2} + a_{1}\lambda + a_{0}$$
$$a_{2} = -2u, \quad a_{1} = u^{2} - gh(1+b), \quad a_{0} = ghub, \quad b = \xi \frac{\partial q_{b}}{\partial (hu)} > 0$$

() 3. 2. .

• Use Cardano-Vieta relations $Q^3 + R^2 < 0$,

$$Q = \frac{3a_1 - a_2^2}{9}, \quad R = \frac{9a_1a_2 - 27a_0 - 2a_2^3}{54}$$

3

< 日 > < 同 > < 回 > < 回 > < 回 > <

Always hyperbolic!

Usual proof:

• Write characteristic polynomial:

$$p(\lambda) = \lambda^3 + a_2\lambda^2 + a_1\lambda + a_0$$

 $a_2 = -2u, \quad a_1 = u^2 - gh(1+b), \quad a_0 = ghub, \quad b = \xi \frac{\partial q_b}{\partial (hu)} > 0$

• Use Cardano-Vieta relations $Q^3 + R^2 < 0$,

$$Q = \frac{3a_1 - a_2^2}{9}, \quad R = \frac{9a_1a_2 - 27a_0 - 2a_2^3}{54}.$$

• ... after some tedious calculations ...

$$Q^3 + R^2 < 0 \iff 4h(u^2 - gh)^2 + ghb(14 + d) + 4g^2h^3(b^3 + 3b^2 + 3b) > 0$$

3

イロト イポト イヨト イヨト

• Same approach could be use for other bedload transport formulae ...

- $\bullet\,$ Same approach could be use for other bedload transport formulae \ldots
- ... not an easy task!
S. Cordier, M. Le and TML (2011)

• Grass:

$$\frac{\partial q_b}{\partial h} = -\frac{q}{h} \frac{\partial q_b}{\partial q}$$

æ

- 4 同 6 4 日 6 4 日 6

Different approach

• Other models: $q_b \equiv q_b(au_b)$

э

∃ ► < ∃ ►

Different approach

• Other models: $q_b \equiv q_b(\tau_b)$

Darcy-Weisbach :
$$\tau_b = \rho_w gh \frac{fu|u|}{8gh} = \alpha u|u|$$
 ($\alpha = \text{cst}$)
 $\frac{\partial q_b}{\partial h} = -\frac{q}{h} \frac{\partial q_b}{\partial q}$

э

∃ ► < ∃ ►

Different approach

• Other models: $q_b \equiv q_b(\tau_b)$

Darcy-Weisbach :
$$\tau_b = \rho_w gh \frac{fu|u|}{8gh} = \alpha u|u| \quad (\alpha = \text{cst})$$
$$\frac{\partial q_b}{\partial h} = -\frac{q}{h} \frac{\partial q_b}{\partial q}$$

Manning :
$$\tau_b = \rho_w g h \frac{h^2 u |u|}{h^{4/3}} = \alpha \frac{u |u|}{h^{1/3}}$$
 ($\alpha = \operatorname{cst}$)
$$\frac{\partial q_b}{\partial h} = -\frac{7}{6} \frac{q}{h} \frac{\partial q_b}{\partial q}$$

э

▶ ∢ ⊒ ▶

Most of the classical formulae for bedload transport satisfy:

$$\frac{\partial q_b}{\partial h} = -k \frac{q}{h} \frac{\partial q_b}{\partial q}.$$

$$A(W) = \begin{pmatrix} 0 & 1 & 0 \\ gh - u^2 & 2u & gh \\ -kub & b & 0 \end{pmatrix}, \quad b = \frac{\partial q_b}{\partial q}$$

・ロト ・日・・日・・日・ うくの

$$A(W) = \begin{pmatrix} 0 & 1 & 0\\ gh - u^2 & 2u & gh\\ -kub & b & 0 \end{pmatrix}, \quad b = \frac{\partial q_b}{\partial q}$$
$$p(\lambda) = -\lambda \begin{vmatrix} -\lambda & 1\\ -u^2 + gh & 2u - \lambda \end{vmatrix} - gh \begin{vmatrix} -\lambda & 1\\ -kub & b \end{vmatrix}$$
$$= -\lambda [(u - \lambda)^2 - gh)] + ghb(\lambda - ku)$$

$$\lambda[(u-\lambda)^2 - gh)] = ghb(\lambda - ku)$$

T. Morales de Luna (Univ. de Córdoba) Numerical simulation of sediment transport

$$\underbrace{\lambda[(u-\lambda)^2 - gh)]}_{f(\lambda)} = ghb(\lambda - ku)$$

▲□▶ ▲圖▶ ▲≣▶ ▲≣▶ 三回 ろんの

$$\underbrace{\lambda[(u-\lambda)^2 - gh)]}_{f(\lambda)} = \underbrace{ghb(\lambda - ku)}_{d(\lambda)}$$

T. Morales de Luna (Univ. de Córdoba) Numerical simulation of sediment transport

$$\underbrace{\lambda[(u-\lambda)^2 - gh)]}_{f(\lambda)} = \underbrace{ghb(\lambda - ku)}_{d(\lambda)}$$



æ.,

・ロン ・部 と ・ ヨ と ・ ヨ と …



ъ.

・ロト ・四ト ・ヨト ・ヨト



• $k = 1 \Rightarrow 3$ eigenvalues always

æ

< ∃ →



- $k = 1 \Rightarrow 3$ eigenvalues always
- $k \neq 1 \Rightarrow \alpha_{-} < ku < \alpha_{+}$

э

Theorem

Suppose

$$\frac{\partial q_b}{\partial h} = -k \frac{q}{h} \frac{\partial q_b}{\partial q}.$$

The system is hyperbolic if and only if

$$\alpha_- < ku < \alpha_+,$$

where

$$\alpha_{\pm} \stackrel{\text{def}}{=} \lambda_{\pm} - \frac{f(\lambda_{\pm})}{ghb}$$
$$\lambda_{\pm} \stackrel{\text{def}}{=} \frac{2u \pm \sqrt{u^2 + 3(gh + ghb)}}{3}.$$

æ

- ₹ 🖹 🕨



æ

< ロ > < 同 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ >



In the case k = 7/6 a sufficient condition is

 $|u| < 6\sqrt{gh}.$



26 / 42







28 / 42



29 / 42





Surface

Topography



31 / 42

Introduction

2 Classical formulae for sediment transport

3 Hyperbolicity of the model



Turbidity current / Hyperpicnal plume



→ < ∃→

< 17 > <

Turbidity current / Hyperpicnal plume



$$\begin{cases} \partial_t h + \partial_x (hu) = \phi_\eta + \phi_b, \\ \partial_t (hu) + \partial_x \left(hu^2 + g \left(R_0 + R_c \right) \frac{h^2}{2} \right) = \\ g \left(R_0 + R_c \right) h \partial_x (H - z) + u \phi_\eta + \frac{u}{2} \phi_b + \tau, \\ \partial_t (hc_j) + \partial_x (hu c_j) = \phi_b^j, \text{ for } j = 1, \dots, n_s \\ \partial_t z + \xi \partial_x q_b = -\xi \phi_b. \end{cases}$$

33 / 42

$$\begin{cases} \partial_t h + \partial_x (hu) = \phi_\eta + \phi_b, \\ \partial_t (hu) + \partial_x \left(hu^2 + g \left(R_0 + R_c \right) \frac{h^2}{2} \right) = \\ g \left(R_0 + R_c \right) h \partial_x (H - z) + u \phi_\eta + \frac{u}{2} \phi_b + \tau, \quad (\mathsf{H}) \\ \partial_t (hc_j) + \partial_x (hu c_j) = \phi_b^j, \text{ for } j = 1, \dots, n_s \\ \partial_t z + \xi \partial_x q_b = -\xi \phi_b. \end{cases}$$

$$R_j = \frac{\rho_j - \rho_0}{\rho_0}$$
, for $j = 1, ..., n_s$; $R_0 = \frac{\rho_0 - \rho_w}{\rho_0}$; and $R_c = \sum_{j=1}^{n_s} R_j c_j$.

æ

.⊒ →

< □ > < 同 >

$$\begin{cases} \partial_t h + \partial_x (hu) = \phi_{\eta} + \phi_b, \\ \partial_t (hu) + \partial_x \left(hu^2 + g \left(R_0 + R_c \right) \frac{h^2}{2} \right) = \\ g \left(R_0 + R_c \right) h \partial_x (H - z) + u \phi_{\eta} + \frac{u}{2} \phi_b + \tau, \quad (\mathsf{H}) \\ \partial_t (hc_j) + \partial_x (hu c_j) = \phi_b^j, \text{ for } j = 1, \dots, n_s \\ \partial_t z + \xi \partial_x q_b = -\xi \phi_b. \end{cases}$$

æ

-∢ ≣ →

< □ > < 同 >

$$\begin{cases} \partial_t h + \partial_x (hu) = \phi_{\eta} + \phi_b, \\ \partial_t (hu) + \partial_x \left(hu^2 + g \left(R_0 + R_c \right) \frac{h^2}{2} \right) = \\ g \left(R_0 + R_c \right) h \partial_x (H - z) + u \phi_{\eta} + \frac{u}{2} \phi_b + \tau, \quad (\mathsf{H}) \\ \partial_t (hc_j) + \partial_x (hu c_j) = \phi_b^j, \text{ for } j = 1, \dots, n_s \\ \partial_t z + \xi \partial_x q_b = -\xi \phi_b. \end{cases}$$

Water entrainement

$$\phi_{\eta} = E_w u,$$

$$E_w = \frac{0.00153}{0.0204 + \Re i}, \qquad \Re i = \frac{R_c g h}{u^2}.$$

æ

$$\begin{cases} \partial_t h + \partial_x (hu) = \phi_{\eta} + \phi_{b}, \\ \partial_t (hu) + \partial_x \left(hu^2 + g \left(R_0 + R_c \right) \frac{h^2}{2} \right) = \\ g \left(R_0 + R_c \right) h \partial_x (H - z) + u \phi_{\eta} + \frac{u}{2} \phi_{b} + \tau, \quad (\mathsf{H}) \\ \partial_t (hc_j) + \partial_x (hu c_j) = \phi_{b}^{j}, \text{ for } j = 1, \dots, n_s \\ \partial_t z + \xi \partial_x q_b = -\xi \phi_{b}. \end{cases}$$

æ

-∢ ≣ →

< □ > < 同 >

$$\begin{cases} \partial_t h + \partial_x (hu) = \phi_{\eta} + \phi_{b}, \\ \partial_t (hu) + \partial_x \left(hu^2 + g \left(R_0 + R_c \right) \frac{h^2}{2} \right) = \\ g \left(R_0 + R_c \right) h \partial_x (H - z) + u \phi_{\eta} + \frac{u}{2} \phi_{b} + \tau, \quad (\mathsf{H}) \\ \partial_t (hc_j) + \partial_x (hu c_j) = \phi_{b}^j, \text{ for } j = 1, \dots, n_s \\ \partial_t z + \xi \partial_x q_b = -\xi \phi_b. \end{cases}$$

Erosion/deposition

$$\phi_b^j = F_e^j - F_d^j, \quad \phi_b = \sum_{j=1}^{n_s} \phi_b^j$$

æ

-

N especies of sedidemnt

 ϕ_i = volumetric concentration $i = 1, \ldots, N$

N especies of sedidemnt ϕ_i = volumetric concentration i = 1, ..., N

$$\phi = \sum_{i=1}^{N} \phi_i, \quad \phi_0 = 1 - \phi, \text{ and } \Phi = (\phi_0, \phi_1, \dots, \phi_N)$$

3) (<u>3</u>)

N especies of sedidemnt ϕ_i = volumetric concentration i = 1, ..., N

. .

$$\phi = \sum_{i=1}^{N} \phi_i, \quad \phi_0 = 1 - \phi, \text{ and } \Phi = (\phi_0, \phi_1, \dots, \phi_N)$$

$$\rho(\Phi) = \sum_{i=0}^{N} \rho_i \phi_i$$

Polydisperse sedimentation model

$$\partial_t \phi_i + \nabla(\phi_i v_i) = 0, \quad i = 0, 1, \dots, N,$$

$$\rho_i(\partial_t(\phi_i v_i) + \nabla \cdot (\phi_i v_i \otimes v_i))$$

= $-\rho_i \phi_i g \vec{k} - \phi_i \nabla p + \alpha_i(\phi) \Delta v_i + m_i^s + \nabla \cdot T_i^E - \nabla \left(\frac{\phi_i}{\phi} \sigma_e(\phi)\right), i = 1, \dots, N,$

$$\rho_0(\partial_t(\phi_0v_0) + \nabla \cdot (\phi_0v_0 \otimes v_0)) = -\rho_0\phi_0g\vec{k}\sum_{i=1}^N\alpha_i(\phi)\Delta v_i + \nabla \cdot T_0^E,$$

$$v_i = (u_i, w_i) \in \mathbb{R}^2$$
 is the phase velocity
 T_i^E viscous stress tensor
 m_i^s interaction forces between solid particles
 σ_i^E effective solid stress
 α_i resistence coefficient for the transfer of momentum

∃ ► < ∃ ►

< 一型
Polydisperse sedimentation model

$$\partial_t \phi_i + \nabla(\phi_i v_i) = 0, \quad i = 0, 1, \dots, N,$$

$$\rho_i(\partial_t(\phi_i \mathbf{v}_i) + \nabla \cdot (\phi_i \mathbf{v}_i \otimes \mathbf{v}_i)) = -\rho_i \phi_i \mathbf{g} \vec{k} - \phi_i \nabla p + \alpha_i(\phi) \Delta \mathbf{v}_i + \mathbf{m}_i^s + \nabla \cdot \mathbf{T}_i^E - \nabla \left(\frac{\phi_i}{\phi} \sigma_e(\phi)\right), \ i = 1, \dots, N,$$

$$\rho_0(\partial_t(\phi_0 v_0) + \nabla \cdot (\phi_0 v_0 \otimes v_0)) = -\rho_0 \phi_0 g \vec{k} \sum_{i=1}^N \alpha_i(\phi) \Delta v_i + \nabla \cdot T_0^{\mathcal{E}},$$

$$q=\sum_{i=0}^N\phi_iv_i$$

$$\Delta v_i = v_i - v_0, \quad i = 1, \dots, N.$$

| 4 同 1 4 三 1 4 三 1

Following Berres et al. (2003) and assuming $\partial_t(\phi_i w_i) + \partial_x(\phi_i w_i u_i) + \partial_z(\phi_i w_i^2)$ and T_i^E small

Following Berres et al. (2003) and assuming $\partial_t(\phi_i w_i) + \partial_x(\phi_i w_i u_i) + \partial_z(\phi_i w_i^2)$ and T_i^E small

$$\Delta w_i = \mu \delta_i V(\phi) \left(\left(\overline{\rho}_i - \sum_{j=1}^N \overline{\rho}_j \phi_j \right) + \frac{\sigma_e(\phi)}{g \phi_i} \partial_z \left(\frac{\phi_i}{\phi} \right) + \frac{1 - \phi}{g \phi} \partial_z \sigma_e(\phi) \right)$$

$$V(\phi) = (1 - \phi)^{n-2}, n > 2.$$

 $\overline{\rho_i} = \rho_i - \rho_0 \text{ for } i = 1, \dots, N, \ \mu = -g \frac{d_1^2}{18\mu_f} \ \delta_i = \frac{d_i^2}{d_1^2}$

$$\begin{cases} \partial_t \phi_i + \partial_x (\phi_i u_i) + \partial_z (\phi_i w + f_i(\phi)) = \partial_z (a_i(\phi, \partial_z \phi)), & i = 1, \dots, N \\ \nabla \cdot q = 0 \\ \nabla p = -\nabla \sigma_e(\phi) - \rho(\phi) g \vec{k} + \frac{1}{1 - \phi} \nabla \cdot T_0^E \end{cases}$$

$$f_i(\phi) = \mu V(\phi) \phi_i \left(\delta_i(\overline{\rho}_i - \sum_{j=1}^N \overline{\rho}_j \phi_j) - \sum_{k=1}^N \delta_k \phi_k \left(\overline{\rho}_k - \sum_{j=1}^N \overline{\rho}_j \phi_j \right) \right),$$

T. Morales de Luna (Univ. de Córdoba) Numerical simulation of sediment transport

æ

<ロ> <同> <同> < 同> < 同>

$$\partial_t \phi_i + \partial_z (f_i(\phi)) = \partial_z (a_i(\phi, \partial_z \phi)), \quad i = 1, \dots, N$$

$$f_i(\phi) = \mu V(\phi) \phi_i \left(\delta_i(\overline{\rho}_i - \sum_{j=1}^N \overline{\rho}_j \phi_j) - \sum_{k=1}^N \delta_k \phi_k \left(\overline{\rho}_k - \sum_{j=1}^N \overline{\rho}_j \phi_j \right) \right),$$

39 / 42



Ongoing work with E.D. Fernández Nieto, E.H. Koné and R. Bürger



$$\begin{array}{l} \int \partial_t h_{\alpha} + \partial_x (h_{\alpha} u_{\alpha}) = \mathcal{G}_{\alpha+\frac{1}{2}} - \mathcal{G}_{\alpha-\frac{1}{2}} - \mathcal{F}_{\alpha+\frac{1}{2}}(\Phi) + \mathcal{F}_{\alpha-\frac{1}{2}}(\Phi), \\ \partial_t (h_{\alpha} \rho_{\alpha}(\Phi) u_{\alpha}) + \partial_x (h_{\alpha} \rho_{\alpha}(\Phi) u_{\alpha}^2) + \partial_x (h_{\alpha} p_{T,\alpha}) \\ = \sum_{i=0}^N \rho_i \Big(u_{\alpha+\frac{1}{2}} H_{i,\alpha+\frac{1}{2}}(\Phi) - u_{\alpha-\frac{1}{2}} H_{i,\alpha-\frac{1}{2}}(\Phi) \Big) + p_{T,\alpha+\frac{1}{2}} \partial_x z_{\alpha+\frac{1}{2}} - p_{T,\alpha-\frac{1}{2}} \partial_x z_{\alpha-\frac{1}{2}}, \\ \partial_t (h_{\alpha} \phi_{i,\alpha}) + \partial_x (h_{\alpha} \phi_{i,\alpha} u_{\alpha}) = H_{i,\alpha+\frac{1}{2}}(\Phi) - H_{i,\alpha-\frac{1}{2}}(\Phi), \quad i = 1, \dots, N. \end{array}$$

æ

< ロ > < 同 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ >



$$\begin{array}{l} \int \partial_t h_{\alpha} + \partial_x (h_{\alpha} u_{\alpha}) = \mathcal{G}_{\alpha+\frac{1}{2}} - \mathcal{G}_{\alpha-\frac{1}{2}} - \mathcal{F}_{\alpha+\frac{1}{2}}(\Phi) + \mathcal{F}_{\alpha-\frac{1}{2}}(\Phi), \\ \partial_t (h_{\alpha} \rho_{\alpha}(\Phi) u_{\alpha}) + \partial_x (h_{\alpha} \rho_{\alpha}(\Phi) u_{\alpha}^2) + \partial_x (h_{\alpha} p_{T,\alpha}) \\ = \sum_{i=0}^N \rho_i \Big(u_{\alpha+\frac{1}{2}} H_{i,\alpha+\frac{1}{2}}(\Phi) - u_{\alpha-\frac{1}{2}} H_{i,\alpha-\frac{1}{2}}(\Phi) \Big) + p_{T,\alpha+\frac{1}{2}} \partial_x z_{\alpha+\frac{1}{2}} - p_{T,\alpha-\frac{1}{2}} \partial_x z_{\alpha-\frac{1}{2}}, \\ \partial_t (h_{\alpha} \phi_{i,\alpha}) + \partial_x (h_{\alpha} \phi_{i,\alpha} u_{\alpha}) = H_{i,\alpha+\frac{1}{2}}(\Phi) - H_{i,\alpha-\frac{1}{2}}(\Phi), \quad i = 1, \dots, N. \end{array}$$

æ

< ロ > < 同 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < 回 > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ > < □ >

$$\begin{cases} \partial_t h_{\alpha} + \partial_x (h_{\alpha} u_{\alpha}) = G_{\alpha+\frac{1}{2}} - G_{\alpha-\frac{1}{2}} - F_{\alpha+\frac{1}{2}}(\Phi) + F_{\alpha-\frac{1}{2}}(\Phi), \\ \partial_t (h_{\alpha} \rho_{\alpha}(\Phi) u_{\alpha}) + \partial_x (h_{\alpha} \rho_{\alpha}(\Phi) u_{\alpha}^2) + \partial_x (h_{\alpha} p_{T,\alpha}) \\ = \sum_{i=0}^{N} \rho_i \Big(u_{\alpha+\frac{1}{2}} H_{i,\alpha+\frac{1}{2}}(\Phi) - u_{\alpha-\frac{1}{2}} H_{i,\alpha-\frac{1}{2}}(\Phi) \Big) + p_{T,\alpha+\frac{1}{2}} \partial_x z_{\alpha+\frac{1}{2}} - p_{T,\alpha-\frac{1}{2}} \partial_x z_{\alpha-\frac{1}{2}}, \\ \partial_t (h_{\alpha} \phi_{i,\alpha}) + \partial_x (h_{\alpha} \phi_{i,\alpha} u_{\alpha}) = H_{i,\alpha+\frac{1}{2}}(\Phi) - H_{i,\alpha-\frac{1}{2}}(\Phi), \quad i = 1, \dots, N. \end{cases}$$

$$\begin{split} G_{\alpha+\frac{1}{2}} &:= \partial_{t} z_{\alpha+\frac{1}{2}} + u_{\alpha+\frac{1}{2}} \partial_{x} z_{\alpha+\frac{1}{2}} - w_{\alpha+\frac{1}{2}} \text{ for } \alpha = 0, 1, ..., M \\ H_{i,\alpha+\frac{1}{2}} &:= \phi_{i,\alpha+\frac{1}{2}} G_{\alpha+\frac{1}{2}} - f_{i,\alpha+\frac{1}{2}}(\Phi) \text{ for } \alpha = 0, 1, ..., M, \ i = 0, 1, ..., N \\ p_{T,\alpha+\frac{1}{2}} &= p_{S} + \sum_{\beta=\alpha+1}^{M} h_{\beta} \rho_{\beta}(\Phi) g \\ p_{T,\alpha}(t,x) &= p_{T,\alpha+\frac{1}{2}} + \frac{1}{2} h_{\alpha} \rho_{\alpha}(\Phi) g \\ F_{\alpha+\frac{1}{2}}(\Phi) &:= \sum_{i=1}^{N} f_{i,\alpha+\frac{1}{2}}(\Phi) \\ h_{\alpha} &= l_{\alpha} h \text{ with } \sum l_{\alpha} = 1 \end{split}$$

æ

< 同 ▶

→ Ξ ► < Ξ ►</p>

Thank you for your attention



Tomas.Morales@uco.es

T. Morales de Luna (Univ. de Córdoba) Numerical simulation of sediment transport



- Berres, S., Bürger, R., Karlsen, K. H., and Tory, E. M. (2003). Strongly degenerate Parabolic-Hyperbolic systems modeling polydisperse sedimentation with compression. *SIAM Journal on Applied Mathematics*, 64(1):41–80.
- Cordier, S., Le, M., and Morales de Luna, T. (2011). Bedload transport in shallow water models: Why splitting (may) fail, how hyperbolicity (can) help. *Advances in Water Resources*, 34(8):980–989.