



## روندیابی سیل در رودخانه با استفاده از روش بدون شبکه SPH

حسن عباس نژاد<sup>۱</sup>، محمدرضا چمنی<sup>۲</sup>

۱- دانشجوی کارشناسی ارشد، دانشکده عمران، دانشگاه صنعتی اصفهان

۲- دانشیار، دانشکده عمران، دانشگاه صنعتی اصفهان

[h.abbassnejad@cv.iut.ac.ir](mailto:h.abbassnejad@cv.iut.ac.ir)

### خلاصه

در این مقاله برای روندیابی سیل در رودخانه، معادلات کامل سنت-وانانت برای حالت پک بعدی جریان با استفاده از روش عددی SPH گسترشده است. سیلانی با آب نمای ورودی مشخص در ابتدای کanal درنظر گرفته شده و نتایج روندیابی سیل برای انتهای کanal با استفاده از این روش بدست آمده است. در انتهای نتایج این روندیابی با نتایج بدست آمده از روش‌های ماسکینگام-کونج و تقاضلات محدود مقایسه شده است. نتایج نمایانگر مطابقت خوب نتایج روش SPH با دو روش دیگر است.

کلمات کلیدی: بدون شبکه، SPH، روندیابی، سنت-وانانت

### ۱. مقدمه

سیل از زمان‌های بسیار دور خسارات زیادی را به زندگی انسان وارد می‌ساخته است. برای مقابله با خسارات ناشی از سیل ابتدا باید نسبت به شناخت چگونگی تشکیل سیلان و تخمین آبنمای<sup>۱</sup> سیل اقدام کرد. پس از آن، چگونگی انتقال و پخش سیلان (روندیابی سیل) در رودخانه‌ها و مخازن سدها و دیگر سازه‌ها و موانع هیدرولیکی باید بررسی شود. تاکنون تلاش‌های مختلفی در زمینه روندیابی سیلان در رودخانه صورت گرفته است. اولین حل کلاسیک برای روندیابی سیل در رودخانه در سال ۱۸۴۸ توسط سنت-وانانت<sup>۲</sup> صورت گرفته است که به معادله‌ی پیوستگی و اندازه حرکت در حالت یک‌بعدی منجر شده است [۱]. در بخش بعدی درباره این معادلات بیشتر بحث خواهد شد. یکی از پرکاربردترین روش‌های هیدرولوژیکی روش ماسکینگام<sup>۳</sup> است که در سال ۱۹۳۸ توسط مک‌کارتی<sup>۴</sup> پیشنهاد شده است، تا مهندسان ارتش بتوانند به مدیریت حوزه‌ی آبریز رودخانه ماسکینگام در اوها یو<sup>۵</sup> پردازنند [۱]. کالانین و میلوکوف<sup>۶</sup> (۱۹۵۸) روش جدیدی به نام روش مشخصه‌ها را پایه‌گذاری کردند و توانستند معادلات سنت-وانانت را بصورت عددی حل کنند. کونج<sup>۷</sup> (۱۹۶۹) و میر و کونج<sup>۸</sup> (۱۹۷۵) توانستند معادله‌ی موج کینماتیک<sup>۹</sup> را با روش ماسکینگام ترکیب کرده و ضرایب موجود در روش ماسکینگام را بر اساس مشخصات هیدرولیکی رودخانه بیان کنند. پرمال<sup>۱۰</sup> (۱۹۹۲) در ادامه‌ی کار کونج، معادله‌ی موج پخشیدگی<sup>۱۱</sup> را

<sup>۱</sup> دانشجوی کارشناسی ارشد رشته مهندسی عمران، گرایش مهندسی آب، دانشکده مهندسی عمران، دانشگاه صنعتی اصفهان

<sup>۲</sup> هیأت علمی گروه مهندسی آب و محیط زیست، دانشکده مهندسی عمران، دانشگاه صنعتی اصفهان.

<sup>۳</sup> - Hydrograph

<sup>۴</sup> - Saint-Venant

<sup>۵</sup> - Maskingum

<sup>۶</sup> - McCarthy

<sup>۷</sup> - Ohio

<sup>۸</sup> - Kalinin and Milyukov

<sup>۹</sup> - Cunge

<sup>۱۰</sup> - Kinematic wave

<sup>۱۱</sup> - Perumal

<sup>۱۰</sup> - Diffusion wave



با روش ماسکینگام ترکیب کرده و ضرایب ماسکینگام به دست آمده توسط کونج را اصلاح کرد [1]. پرمال و رانگاراجو [1999] شکل دیگری از معادله کلاسیک سنت-وانانت را استخراج کردند که در آن تعداد جملات موجود در معادله اندازه حرکت کاوش یافته است. یک روش ساده روندیابی کینماتیکی توسط مونتس<sup>۱</sup> [1998] ارایه شده است. وانگ<sup>۲</sup> [۲۰۰۳] شکل اصلاح شده معادله سنت-وانانت را ارایه داده است [1]. روش‌های بدون شبکه از نوین ترین روش‌های عددی در سال‌های اخیر است که توانستند پاره‌ای از معایب روش‌های مبتنی بر شبکه را اصلاح کرده و مسایلی را حل کنند که تحلیل آنها با روش‌های مبتنی بر شبکه یا به طور کلی امکان‌پذیر نبوده و یا اینکه نیاز به صرف هزینه و زمان زیادی دارند. از جمله‌ی این مسایل می‌توان به تحلیل جریانات دارای سطح آزاد در حالت دو و سه بعدی و همچنین مسایل دارای مرزهای قابل تغییر اشاره کرد. روش عددی SPH یک روش بدون شبکه و مبتنی بر ذره است که اولین بار در سال ۱۹۷۷ توسط لوسی<sup>۳</sup> و به موازات آن گینگولد و مناقان<sup>۴</sup> برای شبیه‌سازی حرکت ستاره‌ها در کهکشان‌ها استفاده شده است [2 و 3 و 4]. دیدگاه مورد انتظار در این روش دیدگاه لاغرانژی است، اما در این تحقیق از دیدگاه اوبلری برای حل عددی مساله استفاده شده است.

## ۲. معادلات حاکم

برای جریان ناپایدار رودخانه در حالت یکبعدی، رابطه‌های دیفرانسیلی پیوستگی و اندازه حرکت (معادلات سنت-وانانت) به صورت زیر است [۵، ۶]:

$$\frac{\partial y}{\partial t} + D_m \frac{\partial V}{\partial x} + V \frac{\partial y}{\partial x} = 0 \quad (1)$$

$$\frac{\partial V}{\partial t} + V \frac{\partial V}{\partial x} + g \frac{\partial y}{\partial x} - g(S_0 - S_f) = 0 \quad ; \quad S_f = \frac{n^2 Q |Q|}{A^2 R_h^{4/3}} \quad (2)$$

که در آن  $z$  عمق آب در کanal،  $V$  سرعت متوسط مقطع،  $D_m$  عمق هیدرولیکی،  $n$  ضریب زیری مانینگ،  $A$  سطح مقطع،  $R_h$  شاعر هیدرولیکی،  $S_0$  کف کanal،  $S_f$  شبیه خط انژری،  $g$  شتاب گرانش و  $x$  و  $t$  به ترتیب متغیرهای مستقل مکانی و زمانی است.

## ۳. روش ماسکینگام-کونج

کونج (1969) بر پایه‌ی معادله ماسکینگام و با استفاده از معادله موج کینماتیک رابطه‌ی زیر را ارایه کرده است [۷]:

$$Q_{i+1}^{n+1} = C_1 Q_i^{n+1} + C_2 Q_i^n + C_3 Q_{i+1}^n \quad (3)$$

که در آن زیرنویس  $n$  شمارنده‌ی مقاطع است که به ترتیب از مقطع بالادست به پایین دست شماره گذاری شده‌اند و بالا نویس  $n$  شمارنده‌ی گام زمانی است. ضرایب  $C_1$ ،  $C_2$  و  $C_3$  (ضرایب ماسکینگام) نیز به صورت زیر به دست می‌آیند:

$$C_1 = \frac{K\chi + 0.5\Delta t}{K - K\chi + 0.5\Delta t} \quad ; \quad C_2 = \frac{-K\chi + 0.5\Delta t}{K - K\chi + 0.5\Delta t} \quad ; \quad C_3 = \frac{K - K\chi - 0.5\Delta t}{K - K\chi + 0.5\Delta t} \quad (4)$$

کونج مقادیر  $K$  و  $\chi$  را با روابط زیر بیان کرده است:

$$K = \frac{\Delta x}{c_k} \quad ; \quad \chi = \frac{1}{2} \left( 1 - \frac{Q}{c_k \Delta x T S_0} \right) \quad ; \quad c_k = \frac{dQ}{dy} \quad (5)$$

که در آن  $Q$  دبی جریان،  $T$  عرض سطح آب و  $c_k$  سرعت موج کینماتیک است.

## ۴. روش تقاضلات محدود

در این تحقیق، معادلات کامل سنت-وانانت با نوعی از فرمولیندی صریح تقاضلات محدود مشهور به روش لакс<sup>۵</sup> گسته‌سازی شده است. در این

<sup>1</sup> - Montes

<sup>2</sup> - Wang

<sup>3</sup> - Lucy

<sup>4</sup> - Gingold & Monaghan

<sup>5</sup> - Lax



فرمول بندی، از تقریب مرتبه اول پیش رو برای گسته سازی مشتق زمانی و از تقریب مرتبه اول مرکزی برای گسته سازی مشتق مکانی استفاده شده است. برای خطی سازی معادلات در هر مرحله محاسباتی، ضرایب مشتقات به صورت ثابت در نظر گرفته شده که با استفاده از متوسط گیری مقادیر گره های مجاور در مرحله قبل به صورت زیر بدست می آیند [۵]:

$$\begin{aligned} y_i^{n+1} &= y_i^* - \frac{1}{2} r(D_m)_i^* (V_{i+1}^n - V_{i-1}^n) - \frac{1}{2} rV_i^* (y_{i+1}^n - y_{i-1}^n) \\ V_i^{n+1} &= V_i^* - \frac{1}{2} rg (y_{i+1}^n - y_{i-1}^n) - \frac{1}{2} rV_i^* (V_{i+1}^n - V_{i-1}^n) + g\Delta t \left[ S_0 - (S_f)_i^* \right] \end{aligned} \quad (6)$$

که در آن

$$\begin{aligned} r &= \frac{\Delta t}{\Delta x} \quad ; \quad y_i^* = \frac{1}{2} (y_{i+1}^n + y_{i-1}^n) \quad ; \quad (D_m)_i^* = \frac{1}{2} \left[ (D_m)_{i+1}^n + (D_m)_{i-1}^n \right] \\ V_i^* &= \frac{1}{2} (V_{i+1}^n + V_{i-1}^n) \quad ; \quad (S_f)_i^* = \frac{1}{2} \left[ (S_f)_{i+1}^n + (S_f)_{i-1}^n \right] \end{aligned} \quad (7)$$

در روابط بالا زیرنویس  $i$  شمارنده مقطع است که به ترتیب از مقطع بالا دست به پایین دست شماره گذاری شده اند و بالا نویس  $n$  شمارنده گام زمانی است.

## ۵. روش عددی SPH

گسته سازی مشتق زمانی در این روش عددی که اصطلاحا به آن انگرال گیری زمانی گفته می شود، همانند روش تفاضلات محدود است. در این تحقیق از همان تقریب مرتبه اول پیش رو نسبت به زمان استفاده شده که منجر به فرم صریح معادلات شده است. در حالت یک بعدی، برای تقریب مقدار یک تابع در مکان و برای تقریب مقدار مشتق مکانی از رابطه های زیر استفاده می شود [۶]:

$$\phi(x_i) \square \int_{\Omega_i} \phi(x) W(x-x_i) dx \square \sum_j^{N_i} \phi(x_j) W(x_j-x_i) \Delta x_j \quad (8)$$

$$\frac{\partial \phi(x_i)}{\partial x} \square - \int_{\Omega_i} \phi(x) \frac{\partial W(x-x_i)}{\partial x} dx \square - \sum_j^{N_i} \phi(x_j) \frac{\partial W(x_j-x_i)}{\partial x} \Delta x_j \quad (9)$$

اندیس های  $i$  و زیانگر نقاط گسته مکانی،  $(x_i)$  مقدار تابع در  $i$  امین نقطه از فضای  $\Omega_i$  دامنه تأثیر  $i$  امین نقطه،  $N_i$  تعداد نقاط قرار گرفته در دامنه تأثیر  $i$  امین نقطه و  $W(x)$  تابع وزنی هموار ساز است که به تابع کرنل معروف است. تاکنون توابع کرنل مختلفی در روش SPH و دیگر روش های بدون شبکه استفاده شده است. در تحقیق حاضر، از نوعی کرنل زنگوله ای شکل استفاده شده که اولین بار توسط لویی (1977) به صورت زیر پیشنهاد شده است [۷]:

$$W(x-x_i) = \alpha_d \begin{cases} (1+3R)(1-R)^3 & R \leq 1 \\ 0 & R > 1 \end{cases}; \quad R = \frac{|x-x_i|}{h} \quad (10)$$

که در آن مقدار  $\alpha_d$  برای مسایل یک بعدی برابر با  $5/4h$  و  $h$  شعاع تأثیر تابع کرنل است. قابل توضیح است که مقدار  $h$  یک مقدار دلخواه بوده و مشخص کننده تعداد ذراتی است که با هم دیگر اندر کش دارند. همچنین، مقدار  $h$  دقت و پایداری مساله را تحت تأثیر قرار می دهد. اگر شماره گذاری مکانی ( $i$  و  $j$ ) مقطع مختلف به ترتیب از بالا دست به پایین دست کانال فرض شود، معادلات کامل سنت-ونانت از دیدگاه اویلری را می توان به صورت زیر گسته سازی کرد:

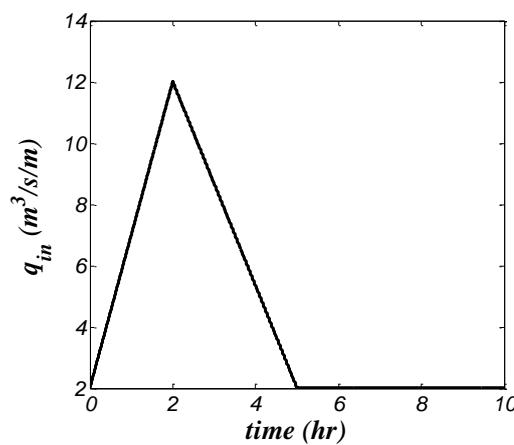
$$\begin{aligned} y_i^{n+1} &= y_i^* - \Delta t \left[ -(D_m)_i^* \sum_j^{N_i} V_j^n \frac{\partial W_{ij}}{\partial x_i} \Delta x_j - V_i^* \sum_j^{N_i} y_j^n \frac{\partial W_{ij}}{\partial x_i} \Delta x_j \right] \\ V_i^{n+1} &= V_i^* - \Delta t \left[ -V_i^* \sum_j^{N_i} V_j^n \frac{\partial W_{ij}}{\partial x_i} \Delta x_j - g \sum_j^{N_i} y_j^n \frac{\partial W_{ij}}{\partial x_i} \Delta x_j \right] + g\Delta t \left[ S_0 - (S_f)_i^* \right] \end{aligned} \quad (11)$$

که در آن

$$y_i^* = \sum_j^{N_i} y_j^n W_{ij} \Delta x_j \quad ; \quad (D_m)_i^* = \sum_j^{N_i} (D_m)_j^n W_{ij} \Delta x_j \quad ; \quad V_i^* = \sum_j^{N_i} V_j^n W_{ij} \Delta x_j \quad ; \quad (S_f)_i^* = \sum_j^{N_i} (S_f)_j^n W_{ij} \Delta x_j \quad (12)$$

## ۶. روندیابی سیل

برای مدل سازی از کanal عریض مستطیلی به طول ۱۰ کیلومتر استفاده شده است. شیب کف کanal ۰/۰۰۱ و ضریب مانیگر ۰/۰۵ است. در ابتدا جریانی یکنواخت و دائمی به عمق ۲ متر در کanal در جریان است. سپس سیلابی با آبنمای نشان داده شده در شکل (۱) در بالادست کanal به موقع می پیوندد. همانگونه که در شکل (۱) نیز نمایان است، زمان پیک سیلاب در لحظه زمانی دو ساعت است.

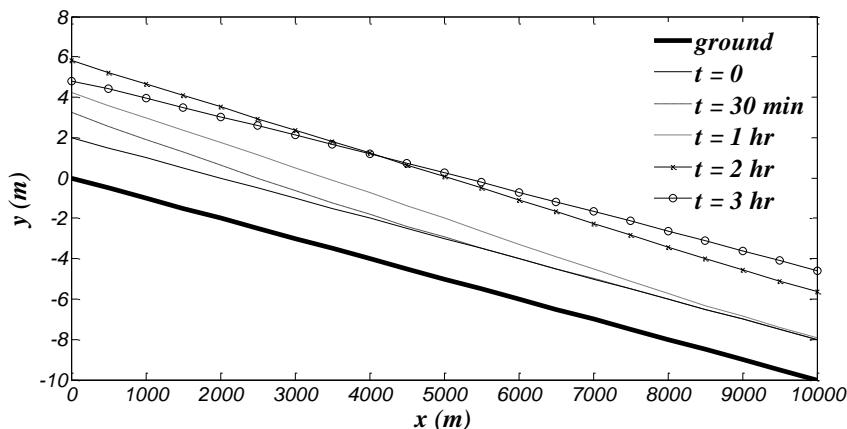


شکل ۱- آبنمای سیل در ابتدای کanal

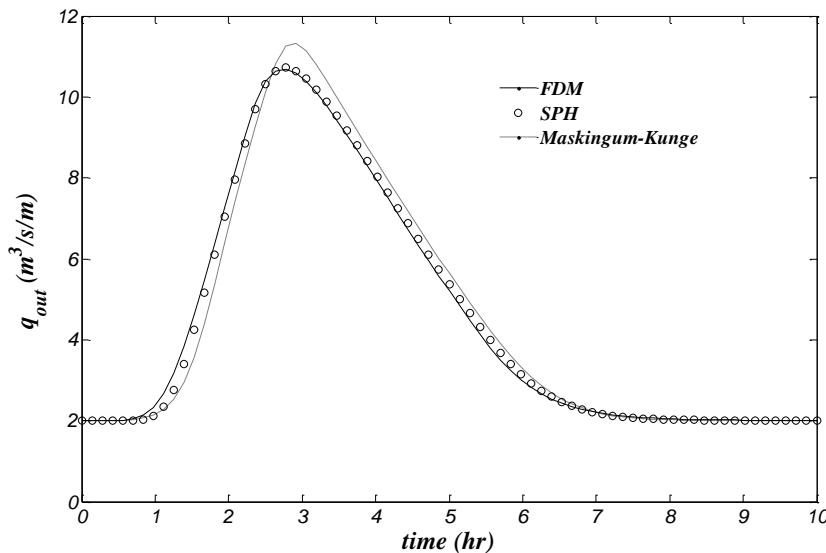
روندیابی سیل با استفاده از روش SPH و دو روش مذکور دیگر انجام شده است. برای این کار در محیط نرم افزار Matlab برنامه نویسی صورت گرفته است. طول کanal به صد بازه (صد و یک ذره در روش SPH و صد و یک گره در دو روش دیگر) تقسیم گردیده و محاسبات برای تمام گرهها (ذرات) با گام زمانی پنج ثانیه انجام گرفته است. شماره گذاری گرهها (ذرات) به صورت منظم از بالادست به پایین دست کanal صورت پذیرفته تا روابط ذکر شده در بخش های پیش کارامد باشند. شرایط مرزی بالادست و پایین دست کanal در تمام گام های زمانی برابر عمق نرمال فرض گردیده تا نتایج روندیابی به روش ماسکینگام-کونج نزدیک تر شوند. یکی از محدودیت های روش ماسکینگام-کونج آن است که نمی توان شرایط مرزی غیر از عمق نرمال را مدل کرد، بلکه در آن فرض براین است که همواره و همه جا عمق کanal برابر عمق نرمال است.

نتایج روندیابی سیل با استفاده از روش SPH برای زمان های مختلف در طول کanal برای چند لحظه متفاوت زمانی در شکل (۲) نشان داده شده است. همان گونه که در شکل (۲) نمایان است، تا دو ساعت اول شروع سیل، عمق آب در قسمت های ابتدایی کanal در حال افزایش است و پس از آن فروکش می کند. در پایین دست کanal، تا زمان سه ساعت عمق آب همچنان در حال افزایش است. این به معنای انتقال پیک سیلاب به سمت پایین دست کanal است. در طبیعت نیز پیک سیلاب همواره به سمت پایین دست است. این تشابه منطقی بودن نتایج را تأیید می کند.

برای نشان دادن صحت روش عددی SPH نتایج روندیابی برای آبنمای پایین دست کanal برای هر سه روش عددی ذکر شده در بخش های قبل در شکل (۳) نمایش داده شده است. نتایج دارای اطباق خوبی با یکدیگر می باشد. از مقایسه بین شکل (۱) و شکل (۳) می توان مشاهده کرد که پیک سیلاب در هر سه روش هم کاهش یافته و هم دچار تأخیر زمانی شده است و این نیز دلیل دیگری بر منطقی بودن نتایج است. بین روش های تفاضلات محدود و SPH همخوانی بیشتری نسبت به روش ماسکینگام-کونج وجود دارد. این اختلاف به دلیل فرضیات ساده کننده روش ماسکینگام-کونج در روندیابی است، زیرا که روش ماسکینگام-کونج، جریان را در تمام بازه های محاسباتی همواره به صورت یکنواخت در نظر می گیرد.



شکل ۲- تغییرات عمق در طول کanal در زمان‌های متفاوت با استفاده از روش SPH



شکل ۳- نتایج روندیابی سیل در انتهای کanal با استفاده از سه روش متفاوت

## ۷. نتیجه‌گیری

روش عددی SPH یک روش کارآمد در حل معادلات دیفرانسیل مشتق جزئی است، که تاکنون توانسته مسایل مختلفی را با شرایط اولیه و مرزی پیچیده تحلیل کنند. این روش جزو روش‌های بدون شبکه محاسبه می‌شود که اساساً دارای دیدگاه لاگرانژی است. همانگونه که در این تحقیق مشاهده شد، این روش انعطاف داشته و قابلیت تحلیل مسایل با دیدگاه اویلری را نیز دارد. تاکنون از روش SPH برای تحلیل روند سیل در رودخانه‌ها تحقیقی انجام نشده است و تحقیق حاضر برای اولین بار از این روش برای روندیابی سیلاب استفاده کرده است. کاربرد روش SPH در حل مسئله روندیابی سیل در حالت یک بعدی به نتایج خوبی منجر شده است. مورد انتظار است که این روش در حل مسایل دیگری مانند حرکت آبهای زیرزمینی در سفره‌های محصور و آزاد در حالت یک، دو و سه بعدی نیز نتایج خوبی را بر جای گذارد.

## ۸. مراجع

- Heatherman W.J. (2009), “Flood routing on small streams: A review of muskingum-cunge, cascading reservoirs, and full dynamic solutions”, Ph.D. Thesis, University of Kansas.



2. Liu G.R., Liu M.B. (2003), "Smoothed particle hydrodynamics; a meshfree particle method", World Scientific Publishing Co. Pte. Ltd.
3. Lucy L.B. (1977), "Numerical approach to testing the fission hypothesis", Astronomical Journal, 82, pp 1013-1024.
4. Gingold R.A., and Monaghan J.J. (1977), "Smoothed particle hydrodynamics: Theory and application to non-spherical stars", Monthly Notices of the Royal Astronomical Society, 181, pp 375-389
5. محمودیان شوستری م., (۱۳۸۷)، "اصول جریان در مجاری باز"، جلد دوم، انتشارات دانشگاه شهید چمران اهواز .
6. حسینی، س. م.، ابریشمی ج.، (۱۳۸۵)، "هیدرولیک کانال های باز"، انتشارات دانشگاه امام رضا (ع).
7. صفوي، ح. ر.، (۱۳۸۸)، "هیدرولوژی مهندسی" ، انتشارات ارکان دانش.
8. هادیان، م.ر.، زراتی ا.ر.، (۱۳۸۷)، "مدل های عددی آب های کم عمق و کاربرد آن ها در مهندسی رودخانه و سواحل" ، انتشارات دانشگاه صنعتی امیرکبیر.
9. Monaghan J.J., (2005), "Smoothed particle hydrodynamics", Institute of Physics Publishing, Rep. Prog. Phys. **68**, pp 1703–1759