

Amirkabir Journal of Civil Engineering

Numerical Simulation of Sub-Surface Landslide Waves Using an explicit three-step compressible SPH algorithm

S. E. Hosseini Mobara, R. Ghobadian*

Department Of Water Engineering, Razi University

ABSTRACT: The coastal waves that are produced by a landslide in the lake of reservoir dams can threaten the dam safety. Therefore, the exact recognition of hydraulic flow due to coastal waves has always been of interest to researchers. So far, extensive laboratory and numerical research have been conducted. In this research, a completely lagrangian numerical method which is based on particle and non-grid called the Smoothed Particle Hydrodynamic Method (SPH) was used to simulate coastal waves due to landslide. In the present study, a new three-step SPH algorithm based on the prediction and correction method was solved by governing equations. To validate the method, the laboratory data of the dam break problem on dry bed has been used. The results of this study approximated the analytical solution well, and the current model result was close to the analytical solution for the depth of flow in the break site. Also, the correlation coefficient of 0.9998, the mean absolute error of 0.5426 and the efficiency coefficient of the Nash-Sutcliff model 0.974 for the calculated parameters indicated that the model is accurately calibrated and the model can simulate the depth and discharge of water. Also, the results showed that the ability of the present model in the numerical simulation of sub-surface landslide wave in the production region and run-up region is high, and it stimulates the propagation region very well with an accuracy of 95%. With the comparison of measured and laboratory results, the correlation coefficient and the root mean square error were 0.95 and 0.0071 respectively, which indicates the high accuracy of the model in calculating the surface water profile due to subsurface landslide.

1. INTRODUCTION

Fluid movement in open channels, water flow due to slipping or dam break, propagation and failure of the waves on the coast, shaking waves and coastal waves are important examples of free flows, which is difficult to simulate because of, high changes in the shape of the free surface of them so that it is difficult to apply the boundary condition for these flows. On the other hand, in numerical methods that use grid computing space to make their calculations, the production of the computational grid for such complex physics creates problems. For out coming to this problem in this research, landslide modeling is explored using an explicit three-step compressible SPH algorithm.

To validate the model that uses an explicit three-stage algorithm in the form of a Fortran code, the problem of dam break on the dry bed has been investigated. The model result was compared with the experimental data. Then, this method is used to simulate the landslide wave pattern and its results are compared with the results of a laboratory model.

2. METHODOLOGY

2.1. Smoothed Particle Hydrodynamics

To estimate the quantity of a parameter at a given point, it is *Corresponding author's email: rsghobadian@gmail.com

Review History:

Received: 10/10/2018 Revised: 12/25/2018 Accepted: 1/8/2019 Available Online: 1/8/2019

Keywords:

Wave simulation Sub-surface landslide Freeflow Smoothed particle hydrodynamics method

assumed that the adjacent points, concerning an interpolation function, share a part in the estimation of the value of this parameter at the desired point [1]. Each characteristic of the particle *I*, which can be vector or scalar, is calculated directly from the corresponding characteristics of its neighboring particles and is calculated as follows:

$$\phi_i(r_i) = \sum_j m_j \frac{\phi_i(r_i)}{\rho_i(r_i)} W(\left|r_i - r_j\right|.h)$$
(1)

where φ is the desired quantity at r, r = (x, y), and h is the length of the smoothing, and W is the interpolation function. m is the mass and ρ is the density of the particle, and i and j respectively refer to the main article and the neighboring particle. Gradients, divergences, and Laplacian are also defined in the form of SPH to obtain the governing equations in the form of SPH [2]. Viscosity, free surface conditions, solid boundaries, and time-step sizes were calculated and applied.

2.2. Three-step algorithm for a fluid solution using incompressible SPH method

In the first step of this algorithm, the momentum equation is solved with the application of volumetric forces, regardless of other forces, and average speed is obtained [3]. In the

Copyrights for this article are retained by the author(s) with publishing rights granted to Amirkabir University Press. The content of this article is subject to the terms and conditions of the Creative Commons Attribution 4.0 International (CC-BY-NC 4.0) License. For more information, please visit https://www.creativecommons.org/licenses/by-nc/4.0/legalcode.

Table 1. Statistical comparison of wavefront for the Newtonian fluid calculated at the dam break site for the present numerical model with analytical values

Parameter	r ^ı	MAE ²	RMSE ³	NSE ⁴	RMSE ⁵
amount	0.9998	0.0542	0.0003	0.974	0.168

¹ Correlation coefficient

- ² Mean Absolute Error
- ³ Root Mean Squared Error
- ⁴ Nash-Sutcliffe model efficiency coefficient
- ⁵ Normalized Root Mean Squared Error







Fig. 2. The distribution of simulated particles at t=0 (zone 0=Wall, zone 1=Water, zone 2=Solid body)

second step, the average speeds calculated in the previous step are used to calculate the derivative to calculate shear stress divergence. These two steps are called the prediction phases, to calculate the change in the density generated by the continuity equation and to obtain a temporary density for the particle. The particle velocity field is recalculated to improve the density of the fluid to its original value. In the third step, which is the correction step of the algorithm, the pressure gradient in the momentum equation is merged with the continuity equation.

The stated algorithm is for each particle at any time, so it should be done for all particles to create the whole fluid flow for a time step. To simulate fluid motion at a specific time, this process continues to meet the desired time.

3. VALIDATION OF THE MODEL

Using the explicit three-phase algorithm in the form



Fig. 3. Comparison between laboratory and numerical waveform profiles for submarine landslide



Fig. 4. Comparison between laboratory and numerical waveform profiles for aerial landslide

of Fortran code, the problem of dam failure has been investigated. Then the results are verified by numerical and experimental data.

In order to compare the wavefront for the Newtonian fluid calculated at the dam break site by the present numerical model with the analytical value, the statistical parameters of the following table calculated.

It is considered that the numerical model approximates the analytical solution well, and the results of the present model are close to the analytical solution¹ for the depth of flow in the dam break site, and the model has the ability to simulate the depth and flow discharge.

4. WAVES CAUSED BY SUB-SURFACE LANDSLIDE

The problem that is discussed in this paper is the problem geometry that Hinrich has used for landslide experimental studies [4].

Distribution of simulated particle in the sub-surface landslide is shown in Fig. 2, for t=0.

The first experiment is a Submarine Landslide with a water depth of one meter and the whole body is submerged at the start of the test. In the second experiment, the landslide occurs outside the surface of the water (Aerial landslide), with a water depth of 40 cm, and the whole body at the beginning of the experiment is above the surface of the water. "Figs. 3 and 4" shows an experimental wave profile with the calculated profile by the present numerical model.

Comparing the measured results with the laboratory, r values and RMSE for submersible landslide were 0.95 and

248

0.0071 respectively and for aerial landslide, were 0.91 and 0.0045, respectively. These results indicate the high accuracy of the model in calculating the surface water profile of the submerged landslide.

5. CONCLUSIONS

In this research, a completely lagrangian numerical method which is based on particle and non-grid, also is used to simulate coastal waves due to landslide. In the present study, a new three-step SPH algorithm based on the prediction and correction method is solved by governing equations. In order to validate the method, the laboratory data of the dam break problem on the dry bed has been used. The results of this study approximated the analytical solution well, and the current model is close to the analytical solution for the depth of flow in the break site. Also, the correlation coefficient of 0.9998, the mean absolute error of 0.5426 and the efficiency coefficient of the Nash-Sutcliff model 0.974 for the calculated parameters indicate that the model is accurately calibrated and the model has the ability to simulate the depth and discharge of water. In addition, the results showed that the ability of the

present model in the numerical simulation of sub-surface landslide wave in the production region and run-up region is high, and it stimulates the propagation region very well with an accuracy of 95%.

REFERENCES

- R. A. Gingold, J. J. Monaghan, Smoothed particle hydrodynamics: theory and application to non-spherical stars, *Monthly Notices of the royal astronomical society*, Vol. 181, No. 3, pp. 375-389, 1977.
- [2] F. Rouzbahani, K. Hejranfar, A truly incompressible smoothed particle hydrodynamics based on artificial compressibility method, *Computer Physics Communications*, vol. 210, pp. 10-28, 2016.
- [3] S. Hosseini, M. Manzari, S. Hannani, A fully explicit threestep SPH algorithm for simulation of non-Newtonian fluid flow, *International Journal of Numerical Methods for Heat & Fluid Flow*, Vol.17, pp.715-735, 2007.
- [4] P. Heinrich, Nonlinear water waves generated by submarine and aerial landslides, *Journal of Waterway, Port, Coastal, and Ocean Engineering*, vol. 118, pp. 249-266, 1992.

HOW TO CITE THIS ARTICLE

S.E. Hosseini Mobara, R. Ghobadian, Numerical Simulation of Sub-Surface Landslide Waves Using an explicit three-step compressible SPH algorithm, Amirkabir J. Civil Eng., 52(4) (2020) 247-250.

DOI: 10.22060/ceej.2019.15114.5831



This page intentionally left blank

نشريه مهندسي عمران اميركبير

نشریه مهندسی عمران امیرکسیر

نشریه مهندسی عمران امیرکبیر، دوره ۵۲ شماره ۴، سال ۱۳۹۹، صفحات ۹۶۹ تا ۹۸۸ DOI: 10.22060/ceej.2019.15114.5831

شبیه سازی عددی امواج ناشی از زمینلغزش زیرسطحی با استفاده از روش هیدرودینامیک ذرات هموار تراکم ناپذیر سهمرحله ای صریح

سید عرفان حسینیمبرا، رسول قبادیان*

دانشکده علوم و مهندسی آب، دانشگاه رازی، کرمانشاه، ایران

خلاصه: امواج ساحلی ناشی از زمین لغزش در دریاچه سدهای مخزنی می تواند ایمنی سد را مورد تهدید قرار دهد. بنابراین شناخت دقیق هیدرولیک جریان ناشی از امواج ساحلی همواره موردتوجه محققین بوده به گونه ای که تاکنون تحقیقات گسترده آزمایشگاهی و عددی را به خود معطوف نمودهاست. در این تحقیق از یک روش کاملا لاگرانژی عددی مبتنی بر ذرات و بدون شبکه بندی به نام روش هیدرودینامیک ذرات هموار برای شبیه سازی امواج ساحلی ناشی از زمین لغزش استفاده شدهاست. معادلات حاکم از یک الگوریتم جدید سهمرحله ایی هیدرودینامیک ذرات هموار که مبتنی بر روش پیش بینی و تصحیح است حل می شوند. به منظور معتبرسازی روش، از داده های آزمایشگاهی مسئله شکست سد روی شکست، به حل تحلیلی نزدیک است. رسیدن به ضریب همبستگی ۱۹۹۹، متوسط خطای مطلق ۲۰۵۲، و ضریب مدل مذکور توانایی شبیه سازی عمق و دبی آب را دارد. نتایج نشان می دهد مدل با دقت مناسبی کالیبره شدهاست و مدل مذکور توانایی شبیه سازی عمق و دبی آب را دارد. نتایج نشان داد که مدل سازی امواج ناشی از زمین لغزش در ناحیه مدل مذکور توانایی شبیه سازی عمق و دبی آب را دارد. نتایج نشان داد که مدل سازی امواج ناشی از زمین لغزش در ناحیه اندازه گیری شده و آزمایشگاهی، مقادیر آماری و ناید به مید مدل بند از می مین در ناحیه مدل است و مدل مذکور توانایی شبیه سازی عمق و دبی آب را دارد. نتایج نشان داد که مدل سازی امواج ناشی از زمین لغزش در ناحیه تولید و ناحیه دور خیز توانایی بالایی دارد و ناحیه انتشار را با دقت ۵۹ درصد به خوبی شبیه سازی می کند. از مقایسه نتایج اندازه گیری شده و آزمایشگاهی، مقادیر آماری ضریب همبستگی و جذر میانگین مربعات خطا به تر تیب ۱۹۰۵ و ۲۰۰۰

تاریخچه داوری: دریافت: ۱۸–۷۰–۱۳۹۷ بازنگری: ۲۴–۱۰–۱۳۹۷ پذیرش: ۱۸–۱۰–۱۳۹۷ ارائه آنلاین: ۱۸–۱۰–۱۳۹۷

کلمات کلیدی: شبیه سازی امواج زمین لغزش زیرسطحی جریان آزاد روش هیدرودینامیک ذرات هموار

۱–مقدمه

درک پدیدههای طبیعی که در اطراف بشر بوقوع می پیوندند از دیرباز دارای اهمیت بودهاست. از این و همواره محققان در تلاش بودهاند تا با یافتن قوانین حاکم بر این پدیدهها به کنترل آنها پرداخته و بهنحو مطلوب از آنها در جهت رشد و توسعه زندگی بشر استفاده نمایند. یکی از این پدیدهها، پدیده جریانهای با سطح آزاد است که دارای کاربردهای بسیار زیادی می باشد. حرکت سیال در کانالهای باز، جریان ناشی از شکست سد، انتشار و شکست امواج در ساحل، امواج ضربهای و آب شستگی بستر سواحل در اثر امواج ساحلی

از نمونههای پراهمیت جریآنهای با سطح آزاد هستند.

با پیشرفت روزافزون کامپیوترها روش های عددی در شبیهسازی چنین مسائلی بسیار معمول شدهاست. اگرچه معادلات ریاضی و آماری که تعیین کننده رفتار امواج در نواحی ساحلی باشند تاکنون بهطور کامل شناخته نشدهاست، با این حال بهدلیل مزایایی که در روشهای عددی وجود دارد، میتوان با انجام برخی فرضیات سادهشونده، نتایج نسبتا قابلقبولی بهدست آورد. روش SPH[°] یک روش کاملا لاگرانژی است که در آن احتیاج به هیچ نوع شبکهبندی نیست.

اصولا شبیهسازی چنین جریانهایی مشکل است، زیرا اولا،

1 Smoothed Particle Hydrodynamics

^{*} نویسنده عهدهدار مکاتبات: rsghobadian@gmail.com

تغییرات شکل سطح آزاد در آنها زیاد بوده و اعمال شرایط مرزی برای این جریانها دشوار میباشد. دوم این که، در روش هایی که از شبکه بندی فضای محاسباتی برای انجام محاسبات خود استفاده میکنند، تولید شبکههایی که بتوانند فیزیک های پیچیده را مدل کند، مشکلاتی را ایجاد میکند. بههمین دلیل برای این نوع جریانها، تمایل برای مدل سازی با استفاده از روش های بدون شبکه افزایش یافتهاست.

زمین لغزش یا رانش زمین به حرکت لایههای رسوبی غیرمتراکم و متراکم بر روی سطح شیبدار گفته می شود. رانش زمین ممکن است بهعلت زلزله، فعالیت آتشفشانی، تغییرات آبهای زیرزمینی، بههم خوردن یا تغییر شیب زمین رخ دهد [۱]. رانش زمین حتی می تواند در بستر دریا و زیر آب رخ دهد و امواج رفتوبر گشتی به وجود آورد که باعث تخریب در مناطق ساحلی شود. این رانشها را رانش زمین زیردریایی می گویند. به علت دلایل ذکر شده بررسی و مدل سازی دقیق مخاطرات زمین لغزش همواره یکی از دغدغه های اصلی مهندسین بوده و روش های ارائه شده تاکنون به مدل سازی دقیقی از این پدیده نرسیده اند.

روشی که در این پژوهش جهت مدلسازی زمین لغزش مورداستفاده قرار می گیرد روش هیدرودینامیک ذرات هموار می باشد. این روش برای اولین بار توسط لوسی در زمینه مسائل فیزیک ستارهشناسی به کار گرفتهشد [۲]. از دیگر پیشگامان این روش میتوان به موناگان اشاره کرد که علاوه بر مسائل فیزیک نجوم برای اولین بار این روش را برای تحلیل جریانهای با سطح آزاد به کار گرفت و نتایج قابلقبولی نیز کسب کرد [۳]. با توجه به قابلیت جمله پخششدگی و به هم پیوستن ذرات، تاکنون در محدوده وسیعی این روش در شبیه سازی تغییرات زیاد مربوط به سطوح مشترک از به کار گرفته شده است. همچنین مراجع توانایی روش SPH را در شبیه سازی تعامل سیال – سازه به خوبی نمایان می سازند [۱، ۴، ۱۰–۷.

اساس این روش بر تئوری درونیابی انتگرالی بنیان نهاده شدهاست. در این روش اطلاعات مقادیر پارامترهای سیال از قبیل چگالی، سرعت و فشار مشخص است. معادلات دیفرانسیلی با استفاده از یک تابع درونیابی به معادلات انتگرالی تبدیل می شوند. مشتقات

مکانی بهجای کمیتهای فیزیکی بر روی تابع درون یابی که یک تابع تحلیلی و مشتقپذیر است، عمل میکنند.

در ادامه چند نمونه از مسائل استفاده از روش هیدرودینامیک ذرات هموار در سال های اخیر آورده شدهاست.

کاپن و همکارانش (۲۰۱۰) در پژوهشی یک مدل عددی از مدل ریاضی غیرنیوتنی بینگام با استفاده از روش هیدرودینامیک ذرات هموار ارائه کردند [۴]. این مدل ابتدا با استفاده از فرمولاسیون SPH مجدد نوشتهشد و سپس با استفاده از یک نمونه آزمایشی ویسکومتر حلقوی بررسی شد که نتایج توافق بسیار رضایت بخشی را نشان داد. در نهایت، با در نظر گرفتن پژوهش تجربی ژادکه وج (۱۹۹۷) و همکارانش [۵]، خلق امواج سونامی ناشی از زمین لغزش زیر سطحی پدید آمد که مدل SPH رئولوژیکی اجراشده برای شبیه سازی تغییرشکل زمین لغزش و تعامل آن با آب استفاده شد و در نتیجه موجب شبیه سازی تولید و پخش امواج سونامی سطح نیز گردید.

لراًی و همکارانش (۲۰۱۴) بر پایه روشی نیمه تحلیلی به اصلاح شرطمرزی جامد در روش هیدرودینامیک ذرات هموار تراکمناپذیر^۱ پرداختند [۶]. مزیت این روش بر روش های پیشین، اعمال دقیق تر شرطمرزی نیومن برای حل میدان فشار با استفاده از معادله پواسون فشار بود که برای جریانهای آرام و آشفته با عدد رینولدز متوسط نتایج قابل قبولی را ارائه می کند. از دیگر نقاط قوت این مدل، شبیه سازی دقیق تر جریان با هندسه های پیچیده، نسبت به مدل های پیشین می باشد.

ناپولی و همکارانش (۲۰۱۶) مدلی بر مبنای تلفیق دو روش حجم محدود و هیدرودینامیک ذرات هموار برای یک جریان تراکمناپذیر ابداع کردند [۷]. اساس این روش، گسسته سازی میدان محاسباتی به شبکه سازمانیافته ششضلعی (دامنه حجم محدود) و بخش های تشکیلشده از ذرات لاگرانژی (دامنه SPH) می باشد که بهطور همزمان اعمال می شوند. از دستاوردهای مهم این مدل، انعطاف پذیری بیشتر نسبت به مدل های شبکه بندی شده و هزینه های محاسباتی کمتر نسبت به روش حجم محدود می باشد.

دلای و همکارانش (۲۰۱۶) برای یافتن روش بهینه در هیدرودینامیک ذرات هموار تراکم ناپذیر، انواع روش های متداول

¹ Incompressible Smoothed particle hydrodynamics

را موردبحث قرار دادند [۸]. نتایج این پژوهش نشان می دهد که روش های تراکم پذیر ضمنی معمول به دلیل حجم محاسباتی بالا و سرعتی پایینی که در مقایسه با روش های تراکم پذیر محدود (روش هیدرودینامیک ذرات هموار تراکم ناپذیر ضعیف^۱) دارند، ناکارآمد بوده که برای حل این مشکل روش هیدرودینامیک ذرات تراکم ناپذیر صریح پیشنهاد شده است. بررسی روش جدید نشان می دهد که این روش سرعت محاسباتی بالاتر و نمودار توزیع فشار هموارتری در مقایسه با روش های تراکم پذیر (روش هیدرودینامیک ذرات هموار تراکم ناپذیر ضعیف) داشته اما در مقابل خطاهایی در محاسبه دیورژانس سرعت دارد که برای رفع آن ناچار به استفاده از روش هیدرودینامیک ذرات تراکم ناپذیر صریح تکراری^۲ می باشد.

شی و همکارانش (۲۰۱۶) یک مدل مبتنی بر SPH برای تخریب و تغییرشکل های بزرگ یک شیب سه بعدی را مدلسازی کردهاند [۹]. بهمنظور اعتبارسنجی، اثربخشی و دقت این مدل، دو نمونه معمولی از ناپایداری شیب در دو و سه بعد شبیه سازی شدهاست. در نهایت، دو مدل مورد مطالعه جهت تحلیل نیمرخ سطح آب در شیب های ناپایدار سه بعدی با تنظیمات مختلف هندسی، از جمله سطح منحنی وار و نیز سطحی که شیب آن به کناره ها می چرخد، انجام شدهاست. نتایج نشان داد که روش SPH توانایی خوبی در مدل کردن تغییرشکل های بزرگ و پدیده های پیچیده را دارد.

آنه و همکارانش (۲۰۱۶) فرایند امواج ضربه ای تولیدشده از زمین لغزش با یک مدل جدید ترکیبی خاک و آب را شبیه سازی کردهاند [۱۰]. آب بهعنوان یک سیال ویسکوز با تراکم پذیری ضعیف مدل شدهاست، در حالی که خاک بهعنوان یک ماده الاستو-پلاستیک مدل شدهاست. تعامل دو طرفه بین خاک و آب در وجه مشترک بهصورت یک راه موجه و مستقیم اجرا شدهاست. دو نمونه آزمایشی، امواج تولیدشده توسط یک زمین لغزش آهسته (ویرلت و همکارانش امواج تولیدشده توسط یک زمین لغزش آهسته (ویرلت و همکارانش سنجش اعتبار مدل پیشنهادی شبیه سازی شدند. توافق خوبی بین نتایج شبیه سازی و داده های تجربی بهدست آمد.

زراتی و همکارانش (۲۰۱۶) از روش هیدرودینامیک ذرات هموار برای شبیه سازی دوبعدی –جریان سطح آزاد– گذرا از یک اوریفیس استفاده کردند که در آن ویسکوزیته مصنوعی و روش XSPH برای

افزایش دقت و پایداری به کار گرفته شدهاست [۱۳]. در این مدل برای کاهش اثرات غیر فیزیکی موج های سطحی که در اثر حرکت ذرات ورودی بهوجود می آید، روند تخلیه بهصورت تدریجی افزایش می یابد. نتایج این بررسی موفقیت آمیز ارزیابی شدند.

روزبهانی و همکارانش (۲۰۱۶) هیدرودینامیک ذرات هموار تراکمناپذیر را برمبنای تراکم پذیری مصنوعی^۲ (ACiSPH)برای ارزیابی جریان تراکمناپذیر در دو حالت پایدار و ناپایدار به کار گرفتند [۱۴]. الگوریتم زمانی به کار گرفته شده در این روش، گام زمانی دوگانه بوده تا بتواند جریان ناپایدار را با دقت بیشتری تقریب بزند. مزیت این روش نسبت به روش تراکمناپذیر معمول و روش ذره متحرک نیمه ضمنی، عدم نیاز به استفاده از معادله همراه با تکرار پواسون برای محاسبه میدان فشار می باشد.

خلوصی و همکارانش (۲۰۱۶) در مقاله ای به شبیه سازی عددی امواج ضربه ای ناشی از زمین لغزش های رخداده در سطح خاک و زیر دریا بر روی مخزن سد پرداختند [۱۵]. در این مقاله، انرژی، دوره و دامنه امواج بررسی شد و از مدل عددی Flow-3D به کار گرفته شد. نتایج نشان داد که امواج تولیدی وابستگی زیادی به جزئیات حرکت لغزش دارد. هم چنین نتایج نشان داد که الگوی مومی امواج در همه موارد مشابه است اما دامنه و دوره آنها متفاوت است. تجزیهوتحلیل داده نشان می دهد که حداکثر دامنه تاج موج در امواج زمین لغزش از سطح خاک به شدت توسط زاویه شیب کف، سرعت برخورد زمین لغزش، ضخامت، نوع حرکت و تغییرشکل زمین لغزش است.

لیوچائو و همکارانش (۲۰۱۷) در پژوهشی شبیه سازی سونامی ناشی از زمین لغزش های تغییرپذیر و غیرقابلانعطاف را با استفاده از روش ذره ایی ارائه کردند [۱۶]. در این مقاله از SPH و DEM⁴ برای شبیه سازی سونامی های تولیدشده توسط زمین لغزش های تغییرپذیر و غیرقابلانعطاف، با در نظر گرفتن شرایط غوطه وری استفاده شد. جریانهای آزاد ویسکوز با روش هیدرودینامیک ذرات هموار تراکم پذیر ضعیف حل شدند و جابجایی و چرخش لغزش های جسمی سخت با استفاده از DEM چند ضلعی محاسبه شدند. تعاملات مایع و جامد بوسیله اتصال SPH و MEM شبیه سازی شدند. یک مدل رئولوژیکی که

¹ Weakly incompressible Smoothed particle hydrodynamics

² Iterative-EISPH

³ Artificial Incompressible smoothed particle hydrodynamics

⁴ Discrete element method

مدل های پاپاناستازیو^۱ و مدل هرشل بالکی^۲ را ترکیب می کند، برای نشان دادن رفتار ویسکوپلاستیک جریان غیرنیوتنی در نمونه های زمین لغزش های مستغرق تغییرشکلپذیر اعمال شدند. مقایسه نتایج شبیه سازیشده با نتایج آزمایشگاهی توافق خوبی را نشان داد که مشخص کرد روش های مبتنی بر ذرات قادر به مدلسازی سونامی های زمین لغزش مستغرق می باشند.

در این مقاله بر پایه روش SPH تراکم ناپذیر، یک الگوریتم SPH سهمرحلهای صریح در شبیه سازی تغییر شکل امواج به کار رفته است. در گام اول، معادله مومنتوم تنها با حضور نیروهای حجمی و در غیاب سایر نیروها حل می شود. سرعت میانی محاسبه شده از این مرحله با اعمال اثرات نیروی لزجت در گام دوم، اصلاح می شوند. یک معادله پواسون فشار در گام سوم، به عنوان جایگزین معادله حالت در روش SPH استاندارد استفاده می شود تا فشار ذرات را محاسبه نماید. این معادله پواسون، یک تعامل بین فشار و چگالی بوجود می آورد تا تغییرات چگالی را اصلاح نموده و تراکم ناپذیری سیال را اعمال نماید.

به منظور معتبر سازی نتایج، با استفاده از الگوریتم سه مرحله ای صریح، در قالب یک کد فرترن، مسئله شکست سد روی بستر خشک مورد بررسی قرار گرفته است. نتایج حاصل با داده های آزمایشگاهی و عددی صحت سنجی شده است. پیشانی موج سیال نیوتنی محاسبه شده در محل شکست سد در مدل عددی حاضر، با مقادیر تحلیلی مقایسه گردیده است. پارامترهای آماری نظیر میانگین مطلق خطا، ضریب کارایی مدل نش – ساتکلیف و دیگر موارد محاسبه و بررسی گردیدند و اعتماد به نتایج مدل به دست آمد. آن گاه این روش، برای شبیه سازی الگوی امواج زمین لغزش زیر سطحی استفاده شده است و نتایج آن با

۲-مواد و روش ها

۱-۲- فرمولاسیون روش هیدرودینامیک ذرات هموار

موناگان برای اولین بار روش SPH را برای شبیهسازی جریان سطح آزاد سیال غیرقابل تراکم به کار برد. این روش با جایگزین کردن سیال توسط مجموعهای از ذرات، حل تقریبی از معادلات دینامیک سیالات را ارائه میدهد. در این شبیه سازی یک سری نقاط درونیابی با توزیع دلخواه وجود دارند که میتوانند ذرات سیال فرض شوند.





کلیه متغیرها بهوسیله این نقاط و توسط یک تابع درونیابی محاسبه می گردند. هر نقطه یک جرم، یک سرعت و بستگی به ویژگی های مسئله، دیگر مشخصه ها را با خود حمل می کند.

۲-۲- درونیابی

برای برآورد کمیت یک پارامتر در یک نقطه معین فرض می شود که نقاط مجاور، هرکدام با توجه به یک تابع درون یابی، سهمی در تخمین مقدار این پارامتر در نقطه موردنظر دارند. محدوده اطراف یک نقطه مشخص که نقاط واقع در این محدوده در درون یابی مقدار کمیت یک پارامتر در نقطه موردنظر دخیل هستند را ناحیه تاثیر آن نقطه می گویند و هرچه این محدوده بزرگتر باشد، تعداد نقاط بیشتری در درون یابی دخالت دارند.

هر مشخصه ایی از ذره *i*، که می تواند برداری یا اسکالر باشد، بوسیله جمع مستقیم از مشخصه های مربوطه از ذرات همسایه اش *i* بهصورت زیر محاسبه می شود:

$$\phi_{i}(r_{i}) = \sum_{j} m_{j} \frac{\phi_{i}(r_{i})}{\rho_{i}(r_{i})} W(|r_{i} - r_{j}|.h)$$
(1)

در این معادله ϕ کمیتی دلخواه در نقطهٔ r با r=(x,y) است و h طول هموارسازی و W تابع درونیابی می باشد. m جرم و ρ چگالی h ذره، و i و j بهترتیب به ذره اصلی و ذره همسایه اشاره دارد.

¹ Papanastasiou

² Herschel-Bulkley

۳-۲- توابع کرنل

توابع درون یابی در روش SPH نقش کلیدی دارند. این توابع که در واقع نوعی تابع وزن می باشند، چگونگی تقریب زدن مقدار یک کمیت و همچنین اندازه ناحیه تحت تاثیر هر ذره را بیان می کنند [۱۷].

در عمل توابع کرنل بهصورتی انتخاب می شود که در فاصلهٔ محدودی اندازه آن قابل صرفنظر کردن باشد. شکل ۱ شماتیک یک تابع کرنل را نشان می دهد.

خواص زیر باید برای تابع هموارسازی صدق کند :

$$\int W_h(r-r',h)dr = 1 \tag{(1)}$$

$$W_{_h}(ig|r-r'ig|)=0$$
 (۳) ذره در خارج از دامنه مؤثر است.

$$\lim_{h \to 0} W_h(r - r', h) = \delta(r - r') \tag{(f)}$$

$$W_h(r-r') > 0 \tag{(\Delta)}$$

که در آن ${\cal \delta}$ تابع دلتای دیراک می باشد. در این مقاله از h ثابت استفاده شدهاست، لذا باید متناسب با مسأله مورد بررسی، h انتخاب شود.

در این شبیه سازی از تابع کرنل اسپیلاین مکعبی استفاده شدهاست.

$$W_{h}(s) = \frac{\beta}{h^{d}} \begin{cases} (2-q)^{3} - 4(1-q)^{3} & 0 \le q \le 1\\ (2-q)^{3} & 1 \le q \le 2\\ 0 & q > 2 \end{cases}$$
(\$\$

که در اینجا $d \cdot q = r/h$ تعداد بعد کرنل و θ عددی ثابت است. این تابع کرنل این مزیت ها را دارا است که دارای پشتیبانی فشرده ای است، مشتق دوم آن پیوسته است و مرتبه ترم خطای غالب آن h^2 است. پیوستگی مشتق درجه دو به این معنا است که این تایع خیلی به بههمریختگی ذرات حساس نیست و به شرطی که بههمریختگی ذرات خیلی زیاد نباشد، خطاها در تخمین انتگرال های درونیابی بوسیله مجموع درونیابی ها کوچک است.

۴–۲– گرادیان، دیورژانس و لاپلاسین فرمولاسیون ترم گرادیان در معادلات ناویر استوکس شکل های

مختلفی دارد که بستگی دارد که از کدام مشتق گیری استفاده شدهاست.

A) گرادیان و دیورژانس برای محاسبه مقدار یک خاصیت دلخواه (A کمیت اسکالر و V کمیت برداری) که برحسب خواص ذرات مجاور تعریف شدهاست بهترتیب به صورت های زیر نوشته می شود:

$$\frac{1}{\rho_i} \nabla_i \mathbf{A} = \sum_j m_j \left(\frac{A_i}{\rho_i^2} + \frac{A_j}{\rho_j^2} \right) \nabla_i W_{ij} \tag{Y}$$

$$\frac{1}{\rho_i} \nabla_i \cdot \nabla_i = \sum_j m_j \left(\frac{V_i}{\rho_i^2} + \frac{V_j}{\rho_j^2} \right) \nabla_i W_{ij} \tag{A}$$

می توان عملگر لاپلاسین را به صورت ضرب داخلی دو عملگر دیورژانس و گرادیان دانست و با معلوم بودن معادل های SPH از این دو عملگر، لاپلاسین را به زبان SPH نوشت؛ اما این رویکرد و مشتق دوم حاصل از آن برای توابع کرنل، نسبت به تر تیب ذرات در میدان حل و نحوه توزیع آن ها بسیار حساس بوده و در حل معادلات ناویر– استوکس به سادگی منجر به ناپایداری فشار و واگرایی حل خواهدشد. بنابراین از روشی که به حل این مشکل می پردازد استفاده می شود:

$$\nabla \cdot \left(\frac{1}{\rho} \vec{\nabla} A(r_i)\right) =$$

$$\sum_{j} m_j \frac{8}{\rho_i^2 + \rho_j^2} \cdot \frac{A_{ij} \vec{r}_{ij} \cdot \vec{\nabla} W_{ij}}{\left|\vec{r}_{ij}\right|^2 + \eta^2}$$
(9)

در این رابطه $A_{ij} = A_i - A_j$ و $\overline{r}_{ij} = \overline{r}_i - \overline{r}_j$ و η عدد کوچکی است که از صفر شدن مخرج در حین محاسبات جلوگیری می کند و معمول برابر h اول هموارسازی کرنل) در نظر گرفته می شود.

۵-۲- معادلات حاکم

در حالت کلی معادلات حاکم بر جریان سیال شامل معادله بقای جرم و بقای ممنتوم می باشند. در چارچوب لاگرانژی میتوان نوشت:

$$\frac{1}{\rho}\frac{D\rho}{Dt} + \nabla . \vec{V} = 0 \tag{1}$$

$$\frac{D\vec{V}}{Dt} = -\frac{1}{\rho}\nabla P + \vec{g} + \frac{1}{\rho}\nabla .\tau \tag{11}$$

معادله ۱۰، معادله بقای جرم در حالت تراکم پذیر و معادله ۱۱ معادله بقای مومنتم است. چگالی (p) عمدا در معادلات نگه داشته

شدهاست تا بتوان تراکم ناپذیری سیال را اعمال نمود.

معادله پیوستگی در فرم SPH به شکل زیر نوشته می شود:

$$\frac{d\rho_i}{dt} = \sum_j m_j (V_i - V_j) \nabla_i W_{ij} \tag{11}$$

با استفاده از یک معادله ساختاری مناسب برای مدل تانسور تنش برشی *π*، می توان معادلات ۱۰ و ۱۱ را برای سیالات نیوتنی و غیر نیوتنی حل نمود. معادله ممنتوم شامل سه ترم نیرویی می باشد، ازجمله نیروی حجمی (در اینجا نیروی حاصل از شتاب گرانش)، نیروی ناشی از دیورژانس تانسور تنش و گرادیان فشار است که باید همراه با قید تراکم ناپذیری به کار گرفته شوند. در روش SPH معادلات فوق بایستی برای هر ذره در هر گام زمانی حل شوند. اعمال اثر لزجت

اگرچه لوسی اولین نفری بود که جمله لزجت را در معادلات SPH معرفی کرد، بسیاری از کاربردهای لزجت در شبیه سازی های SPH توسط گینگلد و موناگان مرسوم شد [۱۹]. ترم لزجتی که توسط گینگلد و موناگان معرفی شده است، این مزیت را دارد که شامل یک جمله سرعت خطی است که لزجت برشی و حجمی^۱ را تولید می کند، به همین ترتیب یک جمله سرعت درجه دوم در معادله SPH، معادل لزجت مجازی است که در روش های المان محدود مورداستفاده قرار می گیرد.

جمله لزجت در معادله ۱۱ نیز از ترکیب مشتق اول SPH با یک تقریب دیفرانسیل محدود برای مشتق اول بهدست می آید. با استفاده از تعریف SPH برای دیورژانس جمله لزجت به شکل زیر نوشته می شود:

$$\left(\frac{1}{\rho}\nabla .\tau\right)_{i} = \sum_{j} m_{j} \left(\frac{\tau_{i}}{\rho_{i}^{2}} + \frac{\tau_{j}}{\rho_{j}^{2}}\right) \nabla_{i} W_{ij}$$
(17)

برای محاسبه **۲**، در این مقاله از رابطه آن با نرخ کرنش استفاده می شود. نرخ کرنش برشی در سیالات نیوتنی و غیرنیوتنی از رابطه زیر محاسبه می شود [۲۰]:

$$D = \frac{\nabla V + \nabla V^T}{2} \tag{14}$$

که در اینجا (V = (u ,v بردار سرعت می باشد.

Shear and bulk viscosity

هر دو دیدگاه فیزیکی و ریاضی، تنش برشی سیال تراکم ناپذیر را
تابعی از نامتغیر اصلی دوم
$$D$$
 یعنی $|D|$ می دانند:

$$|D| = \sqrt{\sum_{i,j} D_j D_j} \tag{10}$$

در صورتی که این معادله برای سیالات نیوتنی استفاده شود. به شکل زیر خواهدشد:

$$\tau = 2\mu D \tag{1Y}$$

بردار گرادیان سرعت را در حالت دو بعدی به شکل زیر می توان نوشت:

$$\nabla V = \begin{bmatrix} \frac{\partial u}{\partial x} & \frac{\partial u}{\partial y} \\ \frac{\partial v}{\partial x} & \frac{\partial v}{\partial y} \end{bmatrix}$$
(1A)

و بنابراين :

$$D = \begin{bmatrix} \frac{\partial u}{\partial x} & \frac{1}{2} \left(\frac{\partial u}{\partial y} + \frac{\partial v}{\partial x} \right) \\ \frac{1}{2} \left(\frac{\partial u}{\partial y} + \frac{\partial v}{\partial x} \right) & \frac{\partial v}{\partial y} \end{bmatrix}$$
(19)

چون در SPH تنها فاصله ذرات متغیر مستقل است و متغیرهای دیگر وابسته به آن هستند، گرادیانهای سرعت را می توان بهصورت زیر محاسبه نمود :

$$\left(\frac{\partial V}{\partial x}\right)_{i} = \sum_{j} \frac{m_{j}}{\rho_{j}} \left(V_{j} - V_{i}\right) \frac{\left(x_{j} - x_{i}\right)}{\left\|r_{j} - r_{i}\right\|} \frac{dW}{dr}$$
(Y ·)

$$\left(\frac{\partial V}{\partial y}\right)_{i} = \sum_{j} \frac{m_{j}}{\rho_{j}} \left(V_{j} - V_{i}\right) \frac{\left(y_{j} - y_{i}\right)}{\left\|r_{j} - r_{i}\right\|} \frac{dW}{dr}$$
(11)

$$\begin{pmatrix} \frac{1}{\rho} \nabla \cdot \tau \end{pmatrix}_{i} = \begin{pmatrix} \frac{\mu}{\rho} \nabla^{2} \vec{V} \\ \rho \end{pmatrix}_{i} =$$

$$\sum_{j} \frac{4m_{j}(\mu_{i} + \mu_{j})\vec{r}_{ij} \cdot \nabla_{i} W_{ij}}{(\rho_{i} + \rho_{j})^{2} (\left|\vec{r}_{ij}\right|^{2} + \eta^{2})} (\vec{V}_{i} - \vec{V}_{j})$$

$$(\Upsilon\Upsilon)$$

که در آن $\eta = 0.1h$ برای جلوگیری از صفر شدن مخرج می باشد.

با استفاده از معادلات ۷ و ۲۲، معادله ۱۱ به شکل زیر در می آید:

$$\frac{D\vec{V_i}}{Dt} = -\sum_j m_j \left(\frac{P_i}{\rho_i^2} + \frac{P_j}{\rho_j^2} \right) \cdot \vec{\nabla}_i W_{ij} + \vec{g} + \sum_j \frac{4m_j (\mu_i + \mu_j) \vec{r}_{ij} \cdot \nabla_i W_{ij}}{(\rho_i + \rho_j)^2 (\left| \vec{r}_{ij} \right|^2 + \eta^2)} (\vec{V_i} - \vec{V_j})$$
(YT)

۶–۲– الگوریتم سه مرحلهای حل سیال به روش SPH تراکمناپذیر در این قسمت بر پایه مطالعات منظری و همکارانش (۲۰۰۷) یک الگوریتم سه مرحلهای کاملا صریح، برای نشان دادن ترتیب مراحل انجام محاسبه معادلات حاکم بر سیال (معادلات بقای جرم و مومنتم) ارائه می شود [۲۱]. در گام اول این الگوریتم، معادله مومنتم با اعمال نیروهای حجمی و بدون در نظر گرفتن سایر نیروها حل می شود و یک سرعت میانی بهدست می آید. در صورتی که تنها نیروی حجمی مؤثر بر سیال، نیروی جاذبه زمین باشد، خواهیم داشت:

$$u_* = u_t + g_x \Delta t \tag{(14)}$$

$$v_* = v_t + g_v \Delta t \tag{7}$$

که $V_* = (g_x, g_y)$ سرعت میانی ذرات، $g = \left(g_x, g_y\right)$ شتاب $V_* = (u_*, v_*)$ گرانشی و Δt گام زمانی می باشد.

در گام دوم، از سرعتهای میانی محاسبه شده در مرحله قبل، برای محاسبه |D| استفاده می شود تا از این طریق، دیورژانس تنش برشی محاسبه گردد. با توجه به اینکه تنش برشی به شکل تانسوری است، دیورژانس آن یک بردار خواهد شد که در اینجا به شکل زیر نوشته می شود:

$$\left(\frac{1}{\rho}\nabla.\tau\right)_{i} = S = S_{x}i + S_{y}j \tag{(77)}$$

بنابراین با اعمال دیورژانس تنش برشی از معادله مومنتم، سرعت میانی مرحله دوم هر ذره به شکل زیر بهدست می آید:

$$u_{**} = u_* + S_x \Delta t \tag{(Y)}$$

$$v_{**} = v_* + S_v \Delta t \tag{YA}$$

در این مرحله با استفاده از این سرعتهای میانی، جابجایی ذرات با استفاده از روابط زیر محاسبه میشوند:

$$x_* = x_t + u_{**}\Delta t \tag{(19)}$$

$$y_* = y_t + v_{**} \Delta t \tag{(7.)}$$

موقعیت نهایی ذرات نیز با استفاده از دیفرانسیل مرکزی روی ذره بهدست میآید:

$$r_{t+\Delta t} = r_t + \frac{\Delta t}{2} (V_{t+\Delta t} + V_t)$$
(٣1)

برای کاهش حجم محاسباتی و بالابردن سرعت اجرای برنامه کامپیوتری، از یک الگوریتم درختی⁽ برای یافتن همسایههای هر ذره استفاده شدهاست.

این دو گام را مراحل پیشبینی مینامند؛ اما تاکنون هیچ شرطی برای تراکمناپذیری سیال، اعمال نشدهاست و سرعتهای بهدست آمده، معادله بقای جرم را ارضا نمیکنند. بنابراین انتظار میرود که چگالی ذرات در طول این دو مرحله اندکی تغییر کردهباشند. برای محاسبه این تغییر چگالی از معادله پیوستگی کمک گرفته و یک چگالی موقتی برای ذره بهدست میآید. در نتیجه، با استفاده از معادله ۱۲ خواهیم داشت:

$$\rho_* = \rho_0 + \left(\sum_j m_j \left(V_i - V_j\right) \nabla W_j\right) \Delta t \tag{(YY)}$$

در معادله فوق ρ_* چگالی لحظهای سیال در پایان مرحله پیش بینی اولیه و ρ_0 چگالی ثابت سیال است. اکنون باید میدان سرعت ذره دوباره محاسبه شود تا چگالی سیال به مقدار اولیه خود اصلاح گردد. برای این منظور، در گام سوم که مرحله تصحیح الگوریتم می باشد، گرادیان فشار در معادله مومنتم با معادله پیوستگی به شکل زیر ادغام می شود:

$$\frac{1}{\rho_0} \frac{\rho_0 - \rho_*}{\Delta t} + \nabla(\hat{V}) = 0 \tag{(TT)}$$

$$\hat{V} = -\left(\frac{1}{\rho_*}\nabla P\right)\Delta t \tag{(TF)}$$

در معادلات بالا $\widehat{V} = (\widehat{u}, \widehat{v})$ میدان سرعت تصحیحشده میباشد. با ترکیب معادلات فوق، معادله پواسون فشار به شکل زیر بهدست میآید:

$$\nabla \left(\frac{1}{\rho_*} \nabla P_{t+\Delta t}\right) = \frac{\rho_0 - \rho_*}{\rho_0 \Delta t^2} \tag{(4)}$$

¹ Alternative Digital tree

$$u_{t+\Lambda t} = u_{**} + \hat{u} \tag{(T9)}$$

$$v_{t+\Delta t} = v_{**} + \widehat{v} \tag{(f.)}$$

سرعت نهایی ذرات را با استفاده از ضریب XSPH می توان اصلاح نمود تا تضمین شود که یک ذره با سرعتی نزدیک به سرعت میانگین ذرات همسایه اش حرکت میکند. بدین ترتیب از ایجاد بی نظمی در حرکت ذرات جلوگیری میشود. موقعیت نهایی ذرات نیز با استفاده از دیفرانسیل مرکزی روی ذره بهدست میآید:

$$x_{t+\Delta t} = x_t + \frac{\Delta t}{2} \left(u_{t+\Delta t} + u_t \right) \tag{(f1)}$$

$$y_{t+\Delta t} = y_t + \frac{\Delta t}{2} \left(v_{t+\Delta t} + v_t \right) \tag{(FT)}$$

الگوریتم بیان شده، برای هر ذره در هر گام زمانی است، بنابراین باید برای تمام ذرات انجام شود تا حرکت کل سیال برای یک گام زمانی بهوجود آید. برای شبیهسازی حرکت سیال در یک زمان مشخص، این پروسه تا برآورده کردن زمان مورد نظر ادامه مییابد.

۲-۷ سطح آزاد

در الگوریتمهای مختلف SPH تراکمناپذیر روشهای مختلفی برای تعیین سطح آزاد معرفی میشود. هنگامی که یک ذره سیال در روی سطح آزاد قرار بگیرد چگالی آن نسبت به چگالی ذرات داخلی سیال کاهش قابل توجهی پیدا میکند و از این طریق میتوان پی برد که آیا یک ذره مشخص بر روی سطح آزاد قرار دارد یا خیر [۲۲]. بهعبارت دیگر ذراتی که شرایط زیر را ارضاء کنند بهعنوان یک ذره سطح آزاد شناخته میشوند و فشار صفر برای آنها منظور میشود.

$$\rho_* < \boldsymbol{\beta}_0 \tag{(fT)}$$



شکل ۲. محل قرارگیری یک ذره مجازی سیال در آن سوی مرز سطح آزاد [۲۲] Fig. 2. The location of a virtual fluid particle beyond the free surface boundary

ترم منبع معادله ۳۵ که در واقع ترم لاپلاسین است را میتوان با استفاده از معادلات SPH با دو بار مشتق گیری از تابع درونیابی بهدست آورد ولی این فرم از ترم لاپلاسین هنگامی که ذرات پراکنده باشند منجر به ناپایداری در محاسبه فشار و سرعت میشود. شائو (۲۰۰۵) با یک تقریب تفاضل محدود از مشتق اول، فرمی از معادله لاپلاسین را ارائه کردهاست که از این ناپایداری جلوگیری می کند [۲۲]:

$$\nabla \left(\frac{1}{\rho} \nabla P\right)_{i} = \sum_{j} m_{j} \frac{8}{\left(\rho_{i} + \rho_{j}\right)^{2}} \frac{P_{j} \vec{r}_{j} \cdot \nabla_{i} W_{j}}{\left|r_{j}\right|^{2} + \eta^{2}}$$
(79)

$$P_{i} = \left(\frac{\rho_{0} - \rho_{*}}{\rho_{0} \Delta t^{2}} + \sum_{j} m_{j} \frac{8}{\left(\rho_{i} + \rho_{j}\right)^{2}} \frac{P_{j} \vec{r}_{ij} \cdot \nabla_{i} W_{ij}}{\left|r_{ij}\right|^{2} + \eta^{2}}\right)$$
(٣Y)
$$\left(\sum_{j} m_{j} \frac{8}{\left(\rho_{i} + \rho_{j}\right)^{2}} \frac{\vec{r}_{ij} \cdot \nabla_{i} W_{ij}}{\left|r_{ij}\right|^{2} + \eta^{2}}\right)^{-1}$$

با استفاده از معادله ۳۶ و محاسبه فشار هر ذره، سرعت اصلاحی، مطابق زیر بهدست میآید:

$$\widehat{V}_{i} = -\Delta t \sum_{j} m_{j} \left(\frac{P_{i}}{\rho_{*i}^{2}} + \frac{P_{j}}{\rho_{j}^{2}} \right) \nabla_{i} W_{j}$$
(°\Lambda)

که ،_P چگالی ذرات در گام پیشبینی است. در نهایت سرعت نهایی ذرات در پایان گام زمانی بهصورت زیر محاسبه میشود:



$$\nabla \cdot \left(\frac{1}{\rho} \nabla P\right)_{si} = 2 \left(m_s \frac{8}{\left(\rho_s + \rho_i\right)^2} \frac{P_{si} r_{si} \cdot \nabla_s W_{si}}{\left|r_{si}\right|^2 + \eta^2} \right)$$
(47)

با به کار بردن این معادله، شرط تراکمناپذیری برای ذرات سطح آزاد اعمال می شود.

۸-۲- مرزهای جامد

اعمال شرایط مرزی به شکل های مختلف در روش SPH قابل انجام است. یک روش این است که دیوار جامد به صورت یک آینه برای ذرات داخلی عمل کنند. بنابراین نزدیک شدن هر ذره به دیوار همزمان با نزدیک شدن یک ذره مجازی در آن طرف دیواربه دیوار است. بدین ترتیب نیروی دافعه اعمال شده از طرف ذره مجازی اجازه عبور ذره داخلی از دیوار را نخواهدداد. در این روش مرزهای دیواره توسط ذرات ثابتی مدل می شوند. معادله پواسون برای این ذرات حل خواهندشد. علاوه بر آن، به تعدادی ذره مجازی احتیاج است که در سمت بیرونی دیواره قرار بگیرند تا چگالی سیال در ذرات دیواره را با چگالی سیال درونی سازگار نگه دارند. با این حال این ذرات، ثابت نیستند بلکه می دهند. در نتیجه شرط مرزی عدم لغزش را در مرزهای انعکاس می دهند. در نتیجه شرط مرزی عدم لغزش را در مرزهای جامد به شدهاست.

دیواره، ذراتی دارد که در محل خود ثابت هستند. بنابراین برای عکس العمل بین ذره سیال داخلی a و ذره b، در صورتی که ذرات a و d نزدیک دیواره باشند، یک عکس العمل اضافی بین ذره a و یک ذره مجازی b_{mir} نیز احتیاج است. ذره مجازی b_{mir} دارای ویژگیهای زیر میباشد:

موقعیت b_{mir} بر اساس موقعیت ذره b به صورت آینه ای نسبت به دیوار تعیین می شود.

سرعت
$$b_{mir}$$
 برای برقراری عدم لغزش، مساوی و مخالف جهت
ذره d تعیین می شود، یعنی: $u_{b.mir} = -u_b$
فشار ذره b_{mir} نیز مساوی و مخالف با فشار ذره b است. بنابراین
شرطمرزی همگن نیومن، $\partial n / \partial n$ اعمال میشود.
اثر این ذرات مجازی در اوپراتورهای گرادیان، لزجت و لاپلاسین



شکل ۳. رفتار دیواره مرزی – رابطه بین ذرات درونی، مجازی و دیواره [۱۸] Fig. 3. Boundary wall behavior, the relationship between internal, virtual and wall particles

$$\left(\frac{1}{\rho}\nabla P\right)_{s} = m\left(\frac{P_{s}}{\rho_{s}^{2}} + \frac{P_{i}}{\rho_{i}^{2}}\right)\nabla_{s}W_{si} + m\left(\frac{P_{s}}{\rho_{s}^{2}} + \frac{P_{m}}{\rho_{m}^{2}}\right)\nabla_{s}W_{sm}$$
(ff)

گرادیان بین ذره m و s برابر با گرادیان بین ذره s و i است:

$$P_{m} = -P_{i}$$

$$P_{s} = 0$$

$$\nabla_{s}W_{m} = \nabla_{s}W_{i}$$
(* Δ)

با اعمال شرایط معادله ۴۵ در معادله ۴۴ خواهیمداشت:

$$\left(\frac{1}{\rho}\nabla P\right)_{s} = 2m\left(\frac{P_{i}}{\rho_{i}^{2}}\right)\nabla_{s}W$$
(*9)

در نتیجه، میزان واقعی گرادیان فشار یک ذره سطح آزاد دو برابر میشود و با اعمال این شرایط میتوان ذرات سطح آزاد را به درستی حرکت داد. از آنجایی که معادله پواسون برای ذرات سطح آزاد حل نمیشود، در این روش، شرط تراکمناپذیری برای ذرات سطح آزاد اعمال نمیشود. استفاده از معادله بالا برای این ذرات، باعث ایجاد ناپایداری در حل عددی خواهدشد. برای رفع این مشکل، از معادله

در معادلات ناویر - استوکس نمایان میشود.

۲-۹- محاسبه اندازه گام زمانی

SPH همانند سایر روش های دینامیک سیالات محاسباتی، روش SPH به تعداد قابلقبولی ذره برای حصول دقت نتایج نیاز دارد. به دلیل اینکه ذرات داخلی سیال ذاتا ذراتی گسسته می باشند نمی توانند مانند سیال واقعی تغییر شکل پیدا کنند. بنابراین تعداد این ذرات می بایست به اندازه کافی انتخاب شود تا جریان واقعی سیال شبیه سازی شود و از طرفی همگرایی عددی لازم نیز به دست آید.

تحلیل پایداری بهمنظور یافتن مقادیر گام زمانی مناسب استفاده می شود. در این پژوهش گام زمانی ∆ در محاسبات می بایست شرط کورانت معادله ۴۸ را نیز ارضاء نماید [۲۳]:

$$\Delta t \le 0.1 \frac{l_0}{V_{\text{max}}} \tag{FA}$$

در رابطه فوق $V_{\rm max}$ بیشینه سرعت ذرات در هرگام زمانی از محاسبات می باشد. ضریب ۰/۱ تضمین می کند که ذرات در هر گام زمانی تنها به اندازه جزئی از فاصله ذرات (*h*) حرکت کنند. محدودیتی دیگر برای گام زمانی از روش تفاضل محدود صریح جهت شبیه سازی مسئله دیفیوژن حاصل می شود؛ که قید زیر را روی گام زمانی اعمال می کند:

$$\Delta t \le \alpha \frac{l_0^2}{\mu_{eff} / \rho} \tag{F9}$$

در رابطه فوق α ضریبی است که به انتخاب نوع کرنل و آرایش اولیه ذرات بستگی دارد. α معمولا با آزمایش های عددی بهدست می آید و از مرتبه ۱/۱ است. ویسکوزیته مؤثر μ_{eff} با توجه به یک مدل ساده نیوتنی محاسبه می شود. بدیهی است که گام زمانی قابل قبول بایستی هر دو شرط فوق را برآورده کند.

۳-اعتبارسنجی مدل

در این قسمت با استفاده از الگوریتم سه مرحله ای صریح در قالب یک کد فرترن، مسئله شکست سد روی بستر خشک مورد بررسی قرار می گیرد. سپس نتایج حاصل با داده های آزمایشگاهی و عددی صحتسنجی می شود.

شکست سد روی بستر خشک

سقوط ستون سیال بر روی یک سطح افقی در اصطلاح شکست سد نامیده می شود و یک مسئله معیار کلاسیک برای ارزیابی روش های مدلسازی سطح آزاد است. شکست موج در نزدیکی ساحل، یک مسئله مهم تحقیقاتی در مهندسی دریا و سواحل است. همان طور که در شکل ۴ دیده می شود مسئله متشکل از یک ستون سیال مستطیلی شکل محدود بین یک دیواره ثابت و یک دیواره ی موقت (سد) با شیب خفیف است.

در زمان t=0 سد برداشته شده و به ستون سیال اجازه داده می شود تحت اثر گرانش سقوط کند. در این شبیه سازی ستونی از سیال به طول ۲ متر و ارتفاع 1/ متر در نظر گرفته شدهاست. سیال درون مخزنی به طول ۲ متر و ارتفاع ۲ متر قرار دارد. در کار حاضر، فاصله ی اولیه بین ذرات m = 0.005m طول هموارسازی حاضر، فاصله ی اولیه بین ذرات m = 0.005m متر قرار دارد. در کار تعداد ۵۰۰۰ دره ی سیال و ۲ ۴۶۹ دره ی جامد (سه لایه برای هر مرز جامد) برای مرزها در شبیه سازی به کار گرفته شدهاست. در سطح آزاد هیچ عملیات اضافی اعمال نشده و به صورت خودکار ردیابی شدهاست. در ضمن بستر سیال نسبت به افق شیب یک درصد دارد.

جهت صحت سنجی نمودار زمان بی بعد برحسب موقعیت بدون بعد نقطه جلوی موج (جبهه موج) مقایسه می گردد. زمان بی بعد برحسب موقعیت بی بعد برای آب با مشخصات $ho = 1000 kg \ / m^3$ و $ho = 1000 kg \ / m^3$

برای بی بعد سازی زمان از رابطه ی $\frac{d}{d} + \frac{\sqrt{g}}{h}$ و جهت بی بعدسازی موقعیت جلوی موج (پیشانی موج) از رابطه H / (X - L)استفاده شدهاست که مقدار H = 0.1m و 2 g = 9.81m / $g^2 = 2m$ ، H = 0.1m و g = 9.81m / $g^2 = 2m$ ، H = 0.1m می باشد. همان طور که در شکل ۵ دیده می شود نتایج حاصل از می باشد. همان طور که در شکل ۵ دیده می شود نتایج حاصل از روش عددی حاضر تطابق خوبی با کار تجربی کوماتینا و ژوانوویچ دارد [۲۴].

در شکل ۶ موقعیت سطح آزاد موج با نتایج آزمایشگاهی مارتین و مویس مقایسه شدهاست [۲۵]. دایره های سفید (توخالی) در شکل زیر نتایج آزمایشگاهی مارتین و مویس را نشان می دهد.

همان طور که مشاهده می شود تطابق نسبتا خوبی بین نتایج حاصل از روش حاضر و نتایج آزمایشگاهی برقرار است. به علت عملکرد شرطمرزی برای عدم نفوذ ذرات سیال همان طور که در

¹ Courant condition



شكل ۵. زمان بى بعد برحسب موقعيت بى بعد جبهه موج براى سيال نيوتنى Fig. 5. Dimensional time according to the dimensionless position of the wave front for Newtonian fluid



شکل ۴. طرحواره مسئله شکست سد روی بستر خشک Fig. 4. Scheme of dam break problem on dry bed



شکل ۶. موقعیت ذرات و توزیع فشار در زمآنهای بی بعد مختلف در مقایسه با نتایج آزمایشگاهی مارتین و مویس Fig. 6. Particle position and pressure distribution at different dimensional times compared to Martin and Moyes laboratory results

جدول ۱. مقایسه آماری جبهه موج برای سیال نیوتنی محاسبهشده در محل شکست سد برای مدل عددی حاضر با مقادیر تحلیلی Table 1. Statistical comparison of wave front for Newtonian fluid calculated at dam fracture site for the present numerical model with analytical values

NRMSE	NSE	RMSE	MAE	ضریب همبستگی r	پارامتر
0/168	0/974	0/0003	0/0542	0/9998	مقدار

شکل ها مشخص است، فشار ذرات مرزی خیلی زیاد شده تا ذرات سیال درون مرز نفوذ نکنند.

پس از برخورد ذرات با دیواره عمودی و دور شدن آنها از دامنه محاسباتی، تعداد ذرات همسایه یک ذره مشخص کاهش می یابد و لذا تابع کرنل از دقت کافی برخورد نخواهدبود، این مشکل با حذف این ذرات برطرف خواهدشد.

بهمنظور مقایسه آماری جبهه موج برای سیال نیوتنی محاسبه شده در محل شکست سد برای مدل عددی حاضر، میانگین مطلق خطا^۱ در معادله ۵۰، جذر میانگین مربعات خطا^۲در معادله ۵۱، ضریب کارایی مدل نش-ساتکلیف^۲ در معادله ۵۲ و جذر میانگین مربعات خطای نرمال[†] در معادله ۵۳ محاسبه گردیده است.

$$MAE = \frac{1}{N} \sum_{i=1}^{N} \left(h_m - h_p \right) \tag{(\Delta \cdot)}$$

$$RMSE = \sqrt{\sum_{i=1}^{N} \frac{\left(h_m - h_p\right)^2}{N}}$$
 (۵1)

$$NSE = 1 - \frac{\sum_{i=1}^{N} (h_m - h_p)^2}{\sum_{i=1}^{N} (h_m - \overline{h_m})^2}$$
 ($\Delta \Upsilon$)

$$NRMSE = \sqrt{\frac{\sum_{i=1}^{N} (h_m - h_p)^2}{\sum_{i=1}^{N} h_m^2}}$$
 (5°)

که در آن N، تعداد داده ها، h_m ، مقدار عمق آب اندازه گیری شده و h_p ، مقدار عمق آب برآورد شده است.

در جدول ۱ مقایسه آماری پیشانی موج برای سیال نیوتنی محاسبه شده در محل شکست سد برای مدل عددی حاضر با مقادیر



شکل ۷. تجهیزات آزمایشگاهی Fig. 7. laboratory equipment

تحلیلی آورده شدهاست.

همان گونه که ملاحظه می شود مدل عددی نتایج حل تحلیلی را خوب تقریب زده و نتایج مدل حاضر برای عمق جریان در محل شکست، به حل تحلیلی نزدیک است. هم چنین ضریب همبستگی و جذر میانگین مربعات خطای نرمال برای پارامترهای مورد محاسبه نشان می دهد مدل با دقت مناسبی کالیبره شدهاست و مدل مذکور توانایی شبیه سازی عمق و دبی آب را دارد.

۴-امواج ناشی از زمین لغزش زیرسطحی

مساله ای که در این مقاله مورد بررسی قرار می گیرد هندسه مساله ای است که هینریچ (۱۹۹۲) برای مطالعه آزمایشگاهی زمین لغزش زیرسطحی استفاده کردهاست [۲۶].

۱-۴- تشریح کانال

آزمایش ها در کانالی به طول ۲۰ متر، عرض ^{۵۵} سانتی متر و عمق ۱/۵ متری در آزمایشگاه ملی هیدرولیک چاتو فرانسه انجام شد. آزمایش ها شامل خلق امواج آب بوسیله حرکت مایل آزادانه یک جسم در صفحه شیبدار با زاویه ۴۵ درجه صورت پذیرفت. قسمت

¹ Mean Absolute Error

² Root Mean Squared Error

³ Nash-Sutcliffe model efficiency coefficient

⁴ Normalized Root Mean Squared Error



شکل ۸. توزیع ذرات شبیه سازی شده در لحظه t=0 ثانیه Fig. 8. Distribution of simulated particles at t = 0 s

جدول ۲. پارامترهای محاسباتی به کار گرفته شده برای حل مساله زمین لغزش^{*} Table 2. Computational parameters used to solve the landslide problem

توضيحات	آيتم
گام زمانی برابر 0/0002 است.	گام زمانی
فاصلهی اولیه ذرات برابر 0/018 متر است.	فاصله اوليه
Zone 0 : تعداد ذرات ديواره جامد = 1240	
Zone 1 : تعداد ذرات آب = 8646	تعداد ذرات
Zone 2 : تعداد ذرات جسم صلب = 406	
طول هموار سازی 1/2 است.	طول هموار
ضریب اصطکاک برابر 1 است.	ضريب اصطكاك



شکل سمت راست: توزیع بردارهای سرعت ذرات، شکل سمت چپ: توزیع سرعت U ذرات) Fig. 9. Display of particle velocity distribution calculated for submerged landslide at time t = 0.2 seconds (Figure right: Particle velocity vector distribution, Left figure: U particle velocity distribution)

فرود جسم \sqrt{gd} میانگین سرعت عمودی جسم می باشد. عدد فرود از ۲۰۱۵ تا ۲۵/۵ تغییر می کرد. جسم به چهار غلطک مجهز شدهبود که تنها تحت تاثیر نیروی گرانش به داخل آب سر می خورد و زمانی که به کف می رسید توسط یک مانع پلاستیکی به طور ناگهانی متوقف می گردید. جسم در موقعیت اولیه خود بوسیله یک جک هیدرولیکی نگه داشته شدهبود و این جک این امکان را می داد که جسم فورا توسط کنترل الکتریکی جک رها شود. بعد از رها شدن جک، امواج توسط سقوط جسم، تولید و به انتهای کانال حرکت می کرد و پروفیل امواج ثبت می گردید. ساحلی کانال بوسیله شیب دومی با زاویه ^{۱۵} درجه مدلسازی شد که محل تقاطع دو شیب، یک متر بالاتر از کف افقی کانال قرار می گرفت. عمق آب از ۲۰ سانتی متر تا ۱/۵ متر می توانست متغیر در نظر گرفته شود. شکل ۷ چگونگی آماده سازی موقعیت آزمایش را نشان می دهد.

جسم در مقطع عرضی، مثلثی طراحی شده (۵/۰ متر در ۵/۰ متر)، و عرض آن به اندازه عرض کانال تنظیم گردید. سطح هندسی فوقانی جسم موازی سطح ساکن آب در خلال آزمایش بود. نیروی وزن جسم موجب افزایش سرعت سقوطش در شیب می گشت. عدد



شکل ۱۰. مقایسه بین نیمرخ های موج آزمایشگاهی و عددی برای زمین لغزش های مستغرق در زمآنهای ۵/۵ و ۲ ثانیه (مقیاس x و y متفاوت است). Fig. 10. Comparison between experimental and numerical wave profiles for submerged landslides at 0.5 and 2 s (x and y scales are different)



شکل ۱۱. مقایسه آماری رقوم سطح آب اندازه گیریشده با رقوم سطح آب آزمایشگاهی در زمانهای مختلف



سطح نرم جسم، دو وجه شیب و وجوه داخلی دیوار بدقت بررسی شده اند که تطابق بسیار نزدیکی با آزمایش های عددی داشتهباشند طوری که همه این قسمت بدون اصطکاک باشند.

۲-۴- آزمایش های عددی

دو نوع از زمین لغزش در این مقاله مورد مطالعه قرار گرفتند: اولین آزمایش، یک زمینلغزش زیرسطحی^۱ است که عمق آب یک متر است و کل جسم در ابتدای آزمایش مستغرق می باشد. در دومین آزمایش، زمینلغزش خارج از سطح آب (زمین لغزش بیرونی^۲)

رخ می دهد که عمق آب ^۴ سانتی متر است و کل جسم در ابتدای آزمایش بالای سطح آب می باشد. وزن جسم در آزمایش اول ^۱۴۰ کیلوگرم و در آزمایش دوم ^۱۰۴ کیلوگرم در نظر گرفته شدهاست. چگالی ذرات سیال برابر ¹00*kg / m*³ محالی توده لغزنده برابر 2000*kg / m³* می باشد. در جدول ۲ پارامترهای محاسباتی به کار گرفته شده برای حل مساله زمین لغزش آمدهاست.

مقایسه داده های عددی و آزمایشگاهی در شرایط یکسان انجام می گیرد تا در نهایت از صحت عملکرد و رفتار منطقی مدل اطمینان حاصل شود.

۳-۴- مقایسه بین نتایج عددی و آزمایشگاهی

الف : زمينلغزش مستغرق

همان طور که قبلا اشاره گردید در این آزمایش، عمق آب یک متر است و قسمت بالای جسم در ابتدای آزمایش به اندازه یک سانتی متر زیر سطح آزاد اولیه آب است.

در شکل ۸ خروجی وضعیت قرار گیری و توزیع ذرات شبیه سازی شده توسط برنامه در لحظه t = 0 ثانیه نمایش داده شده است.

شکل خروجی توزیع سرعت ذرات محاسبه شده در زمان ۲/۲ ثانیه در شکل شماره ۹ نشان داده شدهاست. بهمنظور ارزیابی دقیق تر، نتایج آزمایشگاهی در سه ناحیه : ۱) ناحیه تولید^۳: 1*m* < *x* < 4*m*) ناحیه دور خیز

¹ Submarine Landslide

² Aerial Landslide

³ Generation

⁴ Run-up



شکل ۱۲. نمودارهای موج: مقایسه بین امواج محاسبهشده و آزمایشگاهی در ۸ و ۱۲ متری از زمین لغزش مستغرق (مقیاس x و y متفاوت است). Fig. 12. Wave diagrams: Comparison between calculated and laboratory waves at 8 and 12 meters of submerged landslide (x and y scales are different).



شکل ۱۳. نیمرخ موج محاسبه شده برای زمین لغزش بیرونی در زمان های ۶/۶ و ۱ ثانیه (مقیاس x و y متفاوت است). Fig. 13. The calculated wave profile for an external landslide at times of 0.6 and 1 second (x and y scales are different).

4m < x : ') ناحيه انتشار (x < 1m :

با نتایج مدل عددی مقایسه شدند.

الف-١ : ناحيه توليد

در شکل ۱۰ نیمرخ های موج آزمایشگاهی رقومی شده با مدل عددی حاضر در زمآنهای ۵/۵ و ۲ ثانیه مقایسه شدهاست.

اختلاف بوجود آمده توسط حرکت بسیار آشفته در این قسمت از مدلسازی تعبیر می شود.

در زمآنهای بعد از ۲ ثانیه، امواج عددی به سمت انتشار بیشتر از حالت آزمایشگاهی آن با اختلافی بین خط الراس ۵ الی ۱۰ سانتی متری گرایش پیدا می کند. سرعت موج حدود ۳ متر در ثانیه است. آشفتگی سطح آزاد آب سبب جریانی پیچیده می شود. برای وزن های کمتر جسم و اعماق بیشتری از استغراق، این اختلاف ها در

دامنه کمتر خواهدشد.

بهمنظور مقایسه آماری در شکل ۱۱ رقوم سطح آب اندازه گیریشده در مقابل رقوم محاسباتی در زمانهای مختلف آورده شدهاست.

از مقایسه نتایج اندازه گیری شده با آزمایشگاهی، مقادیر آماری r و RMSE به ترتیب ۱۹۵۰ و ۱/۰۰۷۱ به دست آمدند. این نتایج نشان دهنده دقت بالای مدل در محاسبه نیمرخ سطح آب ناشی از زمین لغزش زیر سطحی می باشد. الف-۲: ناحیه دو, خیز

موج ده که در منطقه ساحلی بوجود آمده، یک میرایی بسیار ضعیفی را در ارتفاع موج موجب می شود. در حقیقت، فشار به دقت در سلول های شامل سطح آزاد افقی و مانع رفتار نمی کند. وقتی که در نزدیکی ساحل، فضای بهتری در مسیر y به کار برده شود تعداد این

¹ Propagation



شکل ۱۴. مقایسه بین نمیرخ های موج آزمایشگاهی و عددی برای زمینلغزش بیرونی در زمانهای ۶/۶ و ۱ ثانیه (مقیاس x ف y متفاوت است). Fig. 14. Comparison between experimental and numerical wave profiles for external landslides at 0.6 and 1 s (x and y scales are different).



شکل ۱۵. مقایسه آماری رقوم سطح آب اندازه گیریشده با رقوم سطح آب آزمایشگاهی در زمانهای مختلف



سلول ها كاهش پيدا مي كند و نتايج عددي بهبود مي يابد. الف-۳ : ناحيه انتشار

شکل ۱۲ نوسانهای سطح آب نسبت به زمان را در فواصل ۸ و۱۲ متری بهعنوان تابعی از زمان می دهد. همان گونه که ملاحظه می شود برای هر سه موقعیت مکانی نیمرخ سطح آب اندازه گیریشده با مقادیر اندازه گیریشده تطابق نسبتا مناسبی دارد.

در همه موارد از زمین لغزش های زیرسطحی، مشاهده شد که یک خط الراسی همیشه در طول موج شکل می گیرد. در فاصله Λ متری، سرعت تاج دوم حدود 7/7 متر بر ثانیه است. a ارتفاع عمودی بین دومین تاج و نشیب موج بعدی باشد و Λ طول موج است. در دیاگرام لایتهل¹ مشخصه های پارامتریک از دومین تاج، است. در دیاگرام λ / a و 3.1 – λ / d است. این تاج یک موج

غیرخطی است و متعلق به خانواده موج استوکس است که توسط تاج های با دامنه بزرگتر از آن حداقل موج مشخص شدهاست. بعد، در فاصله ۱۲ متری، 5 – λ/d و $\lambda/d = .5 / 0.10 - 3 \lambda/a$ ، تاج به یک موج سینوسی تغییر می کند. ب : زمین لغزش بیرونی

در این آزمایش، عمق آب ۴/۴ متر است و انتهای کانال در ابتدای آزمایش بالای سطح آزاد آب است. شکل ۱۳ نیمرخ سطح آب را در زمآنهای ۶/۶ و ۱ ثانیه نشان می دهد.

برای این نوع از زمین لغزش، شکل امواج کاملا متفاوت است. تاج ابتدایی بزرگترین موج است. این موج مربوط به حجم آب های جابجا شده توسط سقوط جسم است. شکل موج حاصل از آزمایشهای متشکل از امواج نوسانگر غیرخطی به شدت متغیر است. ویژگیهای مناطق مختلف امواج تقریبا آنهایی هستند که در نمودار داس و ویگل (۱۹۷۲) نشان داده شده است که برای امواجی که توسط یک دیوار عمودی که به صورت افقی از عرض آب حرکت می کند تولید شده اند. دو محور این نمودار عدد فرود مبتنی بر میانگین سرعت دیوار $\frac{\overline{G}}{\overline{G}}$ و جابجایی نسبی دیوار به عمق آب است. در این مقاله، محور دوم بوسیله جابجایی نسبی افقی جسم جایگزین شده است.

ب-۱ : ناحيه توليد

سطح آزاد محاسبه شده عددی و سطح آزاد آزمایشگاهی در زمانهای متفاوت ۰/۶ و ۱ ثانیه در شکل ۱۴ نمایش داده شدهاست. همان طور که برای زمین لغزش های مستغرق دیده می شود، دو

¹ Lighthill's diagram



شکل ۱۶. سنجش های موج، مقایسه بین امواج محاسبهشده و آزمایشگاهی در ۸ و ۱۲ متری از زمین لغزش مستغرق (مقیاس x ف y متفاوت است). Fig. 16. Wave measurements, comparison between calculated and laboratory waves at 8 and 12 meters of submerged landslide (x and y scales are different)

سطح آزاد تقریبا یکسان به جز یکی در نزدیکی جسم وجود دارد که شکست موج مشاهده شدهاست. همانطور که قبلا ذکر شد، پیشرفت کمی در زمان برای موج محاسبه شده مشاهده شدهاست که ممکن است به پدیده آشفتگی مربوط باشد.

بهمنظور مقایسه آماری در شکل ۱۵ رقوم سطح آب اندازه گیریشده در مقابل رقوم محاسباتی در زمانهای مختلف آورده شدهاست.

از مقایسه نتایج اندازه گیریشده با آزمایشگاهی، مقادیر آماری r و RMSE بهترتیب ۰/۹۱ و ۰/۹۱۰ بهدست آمدند. این نتایج نیز نشان دهنده دقت بالای مدل در محاسبه نیمرخ سطح آب ناشی از زمین لغزش زیرسطحی می باشد.

ب-۲ : انتشار

شکل ۱۶ مقایسه بین سطوح آزاد آزمایشگاهی و عددی را در فواصل ۸،۴ و ۱۲ متری نشان می دهد.

تغییر میکند، بهطوری که آن موج به خانواده امواج کنوئیدال ٔ متعلق است.

۵- نتیجه گیری

در این تحقیق از یک الگوریتم جدید SPH در حل مساله شبیه سازی عددی امواج ناشی از زمین لغزش زیرسطحی استفاده شدهاست. مدل فیزیکی این مساله براساس یک مدل آزمایشگاهی انتخاب شده و مورد بررسی قرار گرفتهاست. بر اساس اطلاعات موجود، این شبیهسازی تاکنون با روش SPH سه مرحله ای صریح انجام نشدهاست. بهمنظور بررسی توانایی این روش در مدل کردن این مسأله، نتایج بهدست آمده از روش SPH تراکمناپذیر سهمرحله ای با نتایج آزمایشگاهی مقایسه شدهاست. بهمنظور معتبرسازی روش، مسئله شکست سد روی بستر خشک با موفقیت حل شدهاست. نتایج این تحقیق، حل تحلیلی را خوب تقریب زده و مدل حاضر برای عمق جریان در محل شکست، به حل تحلیلی نزدیک است. رسیدن به ضریب همبستگی ۰/۹۹۹۸، متوسط خطای مطلق ۰/۰۵۴۲ و ضریب کارایی مدل نش-ساتکلیف ۰/۹۷۴ برای پارامترهای مورد محاسبه، نشان مے، دهد مدل با دقت مناسبی کالیبره شدهاست و مدل مذکور توانایی شبیه سازی عمق و دبی آب را دارد. با توجه به مطالب گفته شده و مقایسه بین نتایج شبیهسازی حاصل از الگوریتم ارائهشده در این پژوهش و مدل واقعی، مشخص گردید که این نتایج با درصد خطای کم، بسیار به هم شبیه میباشند؛ و بنابراین میتوان گفت که الگوریتم مذکور

¹ Cnoidal

Applied Mechanics and Engineering, Vol. 310, pp. -674 693, 2016.

- [8]. D. Nomeritae, S. Grimaldi, Explicit incompressible SPH algorithm for free-surface flow modelling: A comparison with weakly compressible schemes, Advances in Water Resources, Vol. 97, pp. 167-156, 2016.
- [9]. C. Shi, Y. An, Q. Wu, Q. Liu, Numerical simulation of landslide-generated waves using a soil–water coupling smoothed particle hydrodynamics model, Advances in Water Resources, Vol 92, pp. 141-130, 2016.
- [10]. Y. An, Q. Wu, Q. Liu, Three-dimensional smoothed-particle hydrodynamics simulation of deformation characteristics in slope failure, Advances in Water Resources, Vol 92, pp.11-1, 2016.
- [11]. S. Viroulet, D. Cébron, o. Kimmoun, Ch. Kharif, Shallow water waves generated by subaerial solid landslides, Geophysical Journal International, Vol.193, pp.762-747, 2013.
- [12]. H.M. Fritz, F. Mohammed, J. Yoo, Lituya Bay landslide impact generated mega-tsunami 50 th Anniversary, in: Tsunami Science Four Years after the 2004 Indian Ocean Tsunami, Springer, pp.175-153, 2009.
- [13]. M. Khanpour, A. R. Zarrati, M. Kolahdoozan, A. Shakibaeinia, and S. Jafarinik, Numerical modeling of free surface flow in hydraulic structures using Smoothed Particle Hydrodynamics. Applied Mathematical Modelling, vol. 40, pp. 9834-9821, 2016.
- [14]. F. Rouzbahani, K. Hejranfar, A truly incompressible smoothed particle hydrodynamics based on artificial compressibility method, Computer Physics Communications, vol. 210, pp. 28-10, 2016.
- [15]. V. Khoolosi, S. Kabdaşli, Numerical Simulation of Impulsive Water Waves Generated by Subaerial and Submerged Landslides Incidents in Dam Reservoirs, Civil Engineering Journal, Vol. 2, No. 10, pp. 519-497, 2016.
- [16]. L.-c. Qiu, F. Jin, P.-z. Lin, Y. Liu, Y. Han, Numerical simulation of submarine landslide tsunamis using particle based methods, Journal of Hydrodynamics, Vol.29, pp. -542 551, 2017.
- [17]. L. Gui-Rong, L. Moubin, Smoothed particle hydrodynamics:

یک روش صحیح در تحلیل مسائل جریانهای تراکمناپذیر میباشد و میتوان به نتایج حاصله در استفاده از این الگوریتم اعتماد کرد. همچنین بررسی ها نشان داد که مدلسازی امواج ناشی از زمین لغزش در ناحیه تولید و ناحیه دور خیز توانایی بالایی دارد و ناحیه انتشار را با دقت ۹۵ درصد به خوبی شبیه سازی می کند. از مقایسه نتایج اندازه گیریشده با آزمایشگاهی، مقادیر آماری r و RMSE بهترتیب ۹۵/۰ و ۰/۰۰۷۱ بهدست آمد که نشان دهنده دقت بالای مدل در محاسبه نیمرخ سطح آب ناشی از زمین لغزش زیرسطحی می باشد. در نهایت، نتایج بهدست آمده نمایانگر تشابه کیفی آن با نتایج گزارششده در مراجع مهندسی ساحل میباشد.

مراجع

- [1]. B. Ataie ashtiani, B. Shobeyri, Numerical simulation of landslide impulsive waves by incompressible smoothed particle hydrodynamics, International Journal for numerical methods in fluids, Vol. 56, No. 2, pp. 232-209, 2008.
- [2]. L. B. Lucy, A numerical approach to the testing of the fission hypothesis, The astronomical journal, Vol. 82, pp. 1024-1013, 1977.
- [3]. R. A. Gingold, J. J. Monaghan, Smoothed particle hydrodynamics: theory and application to non-spherical stars, Monthly notices of the royal astronomical society, Vol. 181, No. 3, pp. 389-375, 1977.
- [4]. T. Capone, A. Panizzo, J.J. Monaghan, SPH modelling of water waves generated by submarine landslides, Journal of Hydraulic Research, Vol.48, pp. 84-80, 2010.
- [5]. S.A. Rzadkiewicz, C. Mariotti, P. Heinrich, Numerical simulation of submarine landslides and their hydraulic effects, Journal of Waterway, Port, Coastal, and Ocean Engineering, Vol.123, pp. 157-149, 1997.
- [6]. A. Leroy, D. Violeau, M. Ferrand, Unified semi-analytical wall boundary conditions applied to 2-D incompressible SPH, Journal of Computational Physics, Vol. 261, pp.-106 129, 2014.
- [7]. E. Napoli, M. De Marchis, C. Gianguzzi, Milici, A coupled Finite Volume–Smoothed Particle Hydrodynamics method for incompressible flows, Computer Methods in

physics, Vol.136, pp. 226-214, 1997.

- [23]. S. Shao, E. Lo, Incompressible SPH method for simulating Newtonian and non-Newtonian flows with a free surface, Advances in water resources, Vol.26, pp.800-787, 2003.
- [24]. D. Komatina, M. Jovanovic, Experimental study of steady and unsteady free surface flows with water-clay mixtures. Journal of Hydraulic Research, Vol.35, pp.590-579, 1997.
- [25]. J. Martin, W. Moyce, An experimental study of the collapse of liquid columns on a rigid horizontal plane, Philosophical Transactions of the Royal Society of London A: Mathematical, Physical and Engineering Sciences, Vol.244, pp.324-312, 1952.
- [26]. P. Heinrich, Nonlinear water waves generated by submarine and aerial landslides, Journal of Waterway, Port, Coastal, and Ocean Engineering, vol. 118, pp. 266-249, 1992.

a meshfree particle method, World Scientific, 2003.

- [18]. R. Xu, An improved incompressible smoothed particle hydrodynamics method and its application in free-surface simulations, PhD, University of Manchester, UK, 2010.
- [19]. J. Monaghan, R. Gingold, Shock simulation by the particle method SPH, Journal of computational physics, Vol.52, pp. 389-374, 1983.
- [20]. S. Cummins, M. Rudman, An SPH projection method. Journal of computational physics, Vol.152, pp.607-584, 1999.
- [21]. S. Hosseini, M. Manzari, S. Hannani, A fully explicit threestep SPH algorithm for simulation of non-Newtonian fluid flow, International Journal of Numerical Methods for Heat & Fluid Flow, Vol.17, pp.735-715, 2007.
- [22]. J. Morris, P. Fox, J. Zhu, Modeling low Reynolds number incompressible flows using SPH, Journal of computational

چگونه به این مقاله ارجاع دهیم

S.E. Hosseini Mobara, R. Ghobadian, Numerical Simulation of Sub-Surface Landslide Waves Using an explicit three-step compressible SPH algorithm, Amirkabir J. Civil Eng., 52(4) (2020) 969-988.

DOI: 10.22060/ceej.2019.15114.5831



بی موجعہ محمد ا