



УДК 532.545

© *И. И. Потанов, 2008*

УРАВНЕНИЕ РУСЛОВЫХ ДЕФОРМАЦИЙ ДЛЯ НЕСВЯЗНОГО ДНА

Потанов И. И. – д - р физ. - мат. наук заведующий лабораторией ММММ, тел. (4212) 64 -70-29 (ВЦ ДВО РАН)

В работе рассмотрена проблема определения расхода наносов, транспортируемых потоком жидкости, движущимся над размываемым дном. Определены ограничения, накладываемые на реологическую модель движущейся водогрунтовой смеси, при которых из модели можно исключить феноменологический параметр – концентрацию частиц в активном слое смеси. В рамках предложенной реологической модели получено уравнение русловых деформаций для несвязного дна.

The current work deals with the flow rate for depositions brought in by a liquid stream over the bottom. The restrictions imposed on a rheological model of a flowing water and soil mixture are considered at which a phenomenological parameter, namely, the particle concentration in the mixture's active layer may be ignored. Within the model proposed the equation of the river-bed deformations for a sandy bottom is derived.

Ключевые слова: влекомые наносы, русловые процессы, русловые деформации.

Введение

Традиционно [1, 2] для получения уравнения русловых деформаций используют закон сохранения

$$(1 - \varepsilon) \rho_s \frac{\partial \zeta}{\partial t} + \frac{\partial q}{\partial s} = Q, \quad (1)$$

где q – удельный массовый расход твердых частиц на единичную ширину потока; ε – пористость донного материала; Q – источниковый (стоковый) член; s – криволинейная координата, привязанная к поверхности дна ζ ; t – время; ρ_s – плотность донных частиц.

При замыкании уравнения (1) в большинстве современных работ [3–10] используют зависимость следующего вида:

$$q = q_0 \left(|\tau| - \tau_c \right)^b \left[\frac{\tau}{|\tau|} - \Lambda \frac{\partial \zeta}{\partial s} \right], \quad (2)$$

где τ – касательное напряжение у поверхности дна, τ_c – критические напряжения на дне потока, Λ – коэффициент донной подвижности, зависящий от физико-механических и гранулометрических свойств донного материала.

Основная сложность использования модели (2) заключается в выборе коэффициентов q_0 , b , τ_c , Λ , зависящих от физико-механических и гранулометрических свойств донного материала.

Упрощенная модель (2) была впервые экспериментально исследована Питером-Мейером и Миллером в 1948 году [11]. На основе обширных лабораторных экспериментов для простых потоков они получили

$$q_0 \approx 8 \sqrt{\frac{(g(\rho_s - \rho_w))^{1-2b} d^{3-2b}}{\rho_w}}, \quad b \approx 1,5. \text{ Физическое обоснование этого ре-}$$

зультата для установившихся потоков было представлено Р. Бэгнольдом [3, 12]. Он предположил, что если касательные напряжения у дна превышают критические напряжения, то энергия речного потока становится достаточной для перемещения наносов. При этом если работа в единицу времени, выполняемая потоком на дне русла, определяется как $W = (|\tau| - \tau_c) |u|$, то, используя квадратичный закон связи между скоростями потока и касательными напряжениями $|u| \sim \sqrt{|\tau|}$, получим множитель со степенью $b = 1,5$, как это и было определено экспериментально Питером-Мейером и Миллером [11].

Другие исследования для влекомых наносов были выполнены Эйнштейном [13]. Используя вероятностный подход, он получил $b = 1 \sim 3$. В работах [14, 15] Ялин, используя метод, основанный на анализе размерностей, нашел, что $b = 1,5 \sim 2,5$.

Значительный вклад в методологию определения параметров q_0 , b и Λ внесли П. Г. Петров и А. Г. Петров. Из проведенного ими анализа движения двухфазной смеси жидкости и твердых частиц для моделей Кулона-Ньютона [6] и Кулона-Прандтля [7, 8] были получены аналитические формулы для определения удельного массового расхода. Предложенные ими формулы для расчета q включали в себя единственный феноменологический параметр f (концентрацию частиц в придонном активном слое), который рассматривался как независимый параметр, определяемый экспериментальным путем. При



этом указывалось на значительную трудность в проведении данных экспериментов. С другой стороны, множество эмпирических зависимостей, полученных различными авторами [1–4], не содержат в себе данного параметра. На основании этого было сделано предположение о том, что концентрация частиц в придонном слое является зависимым параметром гидродинамического потока.

В работе [16] автором было показано, что параметр концентрации частиц в придонном активном слое, используемый в работах [7–8], допускает свое исключение при выводе формул удельного массового расхода q .

В настоящей работе показано, что для комбинированной реологической модели (модели Кулона и модели степенной жидкости) концентрация частиц в придонном слое f при выполнении определенных условий является зависимым параметром, допускающим исключение. В рамках предложенной реологической модели получено уравнение донных деформаций для несвязного дна.

Постановка задачи

Для получения удельного массового расхода твердых частиц используем формулу [5]

$$q = \rho_s \int_0^h f u d m, \quad (3)$$

где f – концентрация частиц, u , h – скорость и толщина активного слоя смеси. Значение функций u , h и f определим из решения гидродинамических уравнений [7]

$$\frac{\partial p}{\partial s} + \rho g \frac{\partial \zeta}{\partial s} + \frac{\partial \tau}{\partial m} = 0, \quad (4)$$

$$\frac{\partial p}{\partial m} = \rho g \cos \gamma, \quad (5)$$

замыкаемых реологическим уравнением, обобщающим в себе реологию Кулона-Ньютона [6] и Кулона-Прандтля [7–8]

$$\tau = - (\tau_s + \tau_b) \left| \frac{\partial u}{\partial m} \right|^{-1}. \quad (6)$$

где $\tau_b = \mu_* (h - m)^n \left| \frac{\partial u}{\partial m} \right|^k$, $\tau_s = p_s \operatorname{tg} \varphi$ – абсолютные значения касательного напряжения жидкой и твердой несвязной фазы; τ – напряжения на площадках касательных к поверхности смеси; μ_* – приведенная вязкость; n, k – коэффициенты обобщенной степенной реологической модели; $\rho = f \rho_s + (1 - f) \rho_w$; ρ_w, ρ_s – плотности частиц и воды; p – давление в смеси; m – ось, направленная по нормали к поверхности смеси вниз ($m = 0$ на поверхности смеси $\zeta = \zeta(x, y)$); γ – острый угол между нормалью к поверхности смеси и вертикальной линией; $p_s = m f (\rho_s - \rho_w) g \cos \gamma$ – давление взвешенных в воде твердых частиц; s – ортогональные криволинейные координаты, привязанные к поверхности дна ζ ; φ – угол внутреннего трения донных частиц.

В качестве критерия начала движения частиц на нижней границе активного слоя воспользуемся условием Бэгнольда [3–4, 12]

$$|\tau(h)| = \tau_s(h), \quad (7)$$

из которого в силу непрерывности скоростей u и напряжений $|\tau|$ на границе скольжения получаем граничные условия для задачи (4)–(6)

$$u(h) = 0, \quad (8)$$

Условия (8), (7) и условия для нормального и касательного напряжения, задаваемые на верхней границе придонного активного слоя $m = 0$

$$\tau(0) = \tau^\zeta, \quad (9)$$

$$p(0) = p^\zeta, \quad (10)$$

позволяют замкнуть задачу (4)–(5) и получить в аналитическом виде выражение для удельного массового расхода.

Решение задачи

Из уравнения (5), (10) получим выражение давления p в активном слое

$$p = p^\zeta + m \rho g \cos \gamma, \quad (11)$$



где $p^\zeta = \rho_w g (H - \zeta)$. Полагая, что уклон свободной поверхности речного потока много меньше уклона дна $\frac{\partial H}{\partial s} \ll \frac{\partial \zeta}{\partial s}$, получим $\frac{\partial p}{\partial s} = -\rho_w g \frac{\partial \zeta}{\partial s}$ и справедливы следующие определения

$$\frac{\partial p}{\partial s} + (f\rho_s + (1-f)\rho_w)g \frac{\partial \zeta}{\partial s} = f(\rho_s - \rho_w)g \frac{\partial \zeta}{\partial s} = A \Gamma, \quad (12)$$

где

$$\Gamma = \frac{1}{\cos \gamma \operatorname{tg} \varphi} \frac{\partial \zeta}{\partial s} = \frac{\operatorname{tg} \gamma}{\operatorname{tg} \varphi}, \quad A = F_a f, \quad F_a = \cos \gamma \operatorname{tg} \varphi (\rho_s - \rho_w)g. \quad (13)$$

Интегрируя уравнение (4) по m и учитывая граничные условия (9), получим выражение для распределения напряжения по глубине активного слоя

$$\tau = \tau^\zeta - m A \Gamma. \quad (14)$$

Глубину активного слоя h определим из формул (6), (7) и (14)

$$h = \frac{\tau^\zeta}{A(1 + \Gamma)}. \quad (15)$$

Используя уравнения (6), (14), определим значение

$$\left| \frac{\partial u}{\partial m} \right| = \sqrt[k]{\frac{\tau - m A}{\mu_* (h - m)^n}}. \quad (16)$$

Применяя формулы (14), (15), преобразуем (16) к виду

$$\left| \frac{\partial u}{\partial m} \right| = \sqrt[k]{\frac{\tau^\zeta}{h \mu_* (h - m)^{n-1}}}, \quad \frac{\partial u}{\partial m} = \frac{\tau}{|\tau|} \left| \frac{\partial u}{\partial m} \right|. \quad (17)$$

Вычислим удельный массовый расход твердых частиц, интегрируя по частям уравнение (3) и используя граничное условие (8), получим

$$q = \rho_s f \int_0^h u \, d m = \rho_s u m \Big|_0^h - \rho_s f \int_0^h m \frac{d u}{d m} d m = -\rho_s f \int_0^h m \frac{d u}{d m} d m. \quad (18)$$

Поставим в (18) формулу (17) и проинтегрируем по глубине активного слоя, получив выражение для удельного массового расхода наносов

$$q = \rho_s f \left(\frac{\tau^\zeta}{\mu_*} \right)^{\frac{1}{k}} \left(\frac{1}{h} \right)^{\frac{1}{k}} \int_0^h \frac{m}{(h-m)^{\frac{n-1}{k}}} d m = \left(\frac{\tau^\zeta}{\mu_*} \right)^{\frac{1}{k}} \frac{\rho_s f k^2 h^{\frac{1}{k}(k-n+1)}}{(k-n+1)(2k-n+1)}.$$

Из полученного выражения расхода q исключим глубину активного слоя h , используя формулу (15):

$$q = \rho_s f \frac{k^2}{(k-n+1)(2k-n+1)} \left(\frac{\tau_1^\zeta}{\mu_*} \right)^{\frac{1}{k}} h^{\frac{2k-n}{k}}. \quad (19)$$

Из уравнения (19) с учетом (17) получаем условие ($n \equiv k$), при котором удельный массовый расход твердых частиц, определяемый по реологической модели (6), не зависит от концентрации донных частиц f в активном слое. Для случая ($n \equiv k$) формулу (19) можно представить в виде

$$q = \frac{\rho_s \tau_1^\zeta}{F_a (1 + \Gamma)} \frac{k^2}{(k+1)} \left(\frac{\tau_1^\zeta}{\mu_*} \right)^{\frac{1}{k}}. \quad (20)$$

Условие $n \equiv k$ отражает требования, накладываемые на выбор вида уравнения состояния, при формулировке задачи (4)–(10). Поскольку зависимость (14) (полученная при интегрировании уравнений равновесия) показывает, что касательное напряжение в активном слое убывает с увеличением его глубины, то используемое уравнение состояния (6), как минимум, должно иметь возможность воспроизводить данное поведение напряжений в активном слое, чего не происходит, например, в случае среды Кулона-Ньютона ($n = 0$, $k = 1$).

Учет относительной скорости частиц

Формула (3), использованная для определения удельного массового расхода твердых частиц, предполагает, что скорость расхода твердых частиц и жидкости одинаковы (односкоростная модель). Это не позволяет определить значения скорости начала движения частиц. Для использования более точной



– двухскоростной формулы определения удельного массового расхода твердых частиц – воспользуемся формулой [7]

$$q = \rho_s \int_0^h f(u-v) dm, \quad (21)$$

с критерием начала движения твердых частиц $v < |u|$.

Здесь v – скорость отставания частиц от гидродинамического потока, которую, следуя [7, 8], определим из анализа баланса сил, действующих на частицы, находящиеся в единице объема, по направлению s . При этом ускорением частиц в активном слое $0 \leq m \leq h$ будем пренебрегать

$$F^w + F^s + F^g = 0, \quad (22)$$

где F^w – сила сопротивления, действующая на частицы со стороны воды [7]

$$F^w = f \frac{c_x \rho_w v^2}{2d}, \quad (23)$$

где d – диаметр частиц, c_x – коэффициент лобового сопротивления частиц.

F^s – сила трения между частицами, определяемая из реологического соотношения (6) для напряжения твердой фазы τ_s

$$F^s = \frac{\partial \tau_s}{\partial m} = -f F_a. \quad (24)$$

F^g – сила тяжести в проекции на касательную к поверхности дна плоскость, определяемая как

$$F^g = -f F_a \Gamma. \quad (25)$$

Из (22)–(25) определим относительную скорость

$$v = \sqrt{\frac{2dF_a}{c_x \rho_w}} \sqrt{1 + \Gamma}, \quad (26)$$

через которую найдем поправку расхода $\Delta q = \rho_s f \int_0^h v dm$

$$\Delta q = \rho_s f \int_0^h v dm = \rho_s \sqrt{\frac{2d}{c_x \rho_w F_a}} \frac{\tau_s}{\sqrt{(1 + \Gamma)}}. \quad (27)$$

Уравнения русловых деформаций

Используя (20) и (27), получим формулу для двухскоростной модели удельного массового расхода твердых частиц в активном слое

$$q = \frac{\rho_s \tau^\zeta}{F_a} \frac{1}{(1+\Gamma)} \frac{k^2}{k+1} \left(\frac{\tau^\zeta}{\mu_*} \right)^{\frac{1}{k}} \left(1 - \sqrt{\left(\frac{\mu_*}{\tau^\zeta} \right)^{\frac{2}{k}} \frac{(k+1)^2}{k^4} \frac{2dF_a}{c_x \rho_w} (1+\Gamma)} \right). \quad (28)$$

Из уравнения (28) и условия $q \geq 0$ при $\tau > 0$ можно получить критические напряжения τ_* , определяющие условие начало движения донных частиц

$$\tau_* = \mu_* \left(\frac{(k+1)^2}{k^4} \frac{2dF_a}{c_x \rho_w} (1+\Gamma) \right)^{\frac{k}{2}}. \quad (29)$$

Разложив (28) по малому параметру Γ , отбросив члены высокого порядка и подставив полученную аппроксимацию в уравнение (1), получим уравнение донных деформаций

$$(1-\varepsilon)\rho_s \frac{\partial \zeta}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial s} \left(\Lambda \frac{\partial \zeta}{\partial s} \right) = Q, \quad (30)$$

где

$$\Lambda = \begin{cases} -\frac{k^2}{k+1} \frac{\rho_s \tau^\zeta}{F_a \operatorname{tg} \varphi \cos \gamma} \sqrt{\frac{\tau^\zeta}{\mu_*}} \left(1 - \sqrt{\frac{(k+1)^2}{k^4} \left(\frac{\mu_*}{\tau^\zeta} \right)^{\frac{2}{k}} \frac{dF_a}{2c_x \rho_w}} \right), & \tau^\zeta > \tau_*, \\ 0, & \tau^\zeta \leq \tau_*, \end{cases} \quad (31)$$

$$Q = \begin{cases} \frac{\partial}{\partial s} \left(\frac{k^2}{k+1} \sqrt{\frac{\tau^\zeta}{\mu_*}} \frac{\rho_s \tau^\zeta}{F_a} \left(1 - \sqrt{\frac{(k+1)^2}{k^4} \left(\frac{\mu_*}{\tau^\zeta} \right)^{\frac{2}{k}} \frac{2dF_a}{c_x \rho_w}} \right) \right) & \tau^\zeta > \tau_*, \\ 0 & \tau^\zeta \leq \tau_*. \end{cases} \quad (32)$$

Отметим, что коэффициенты Q , Λ полученного уравнения не содержат феноменологических параметров и определяются только через физико-механические параметры задачи.

Сравнение формул (28), (29) с известными экспериментальными данными [17] показало, что при параметрах ($k=2, \mu_* = \rho_w \kappa^2$, где $\kappa=0,4$ – постоянная Кармана [7]) различие расходов, полученных по формуле (28) на интер-



вале $1 \leq \frac{\tau^c}{\tau_*} \leq 10$, не превышают 4 %. Учитывая дисперсию экспериментальных данных, приведенных в работе [17], можно утверждать, что расчетные результаты, полученные по формуле (28), полностью согласуются с экспериментом.

Выводы

1. В результате решения краевой задачи для двухфазной смеси степенной жидкости и твердых частиц в придонном активном слое получена общая формула удельного массового расхода наносов, которая не содержит в себе феноменологических параметров.
2. Определены ограничения, накладываемые на реологическую модель смеси, при которых из модели можно исключить концентрацию частиц в активном слое смеси.
3. Показано, что при использовании жидкости Кулона–Ньютона [6] невозможно провести исключение параметра f .
4. Получены аналитические зависимости, позволяющие определять значения параметров Λ , Q , τ_* .

Работа выполнена при поддержке фонда РФФИ, грант № 08-01-99035 - р_офи.

Библиографические ссылки

1. Караушев А. В. Теория и методы расчета речных наносов Л., 1977.
2. Гришанин К. В. Устойчивость русел рек и каналов. Л., 1974.
3. Bagnold, R. A. An approach to the sediment transport problem from general physics/ R.A. Bagnold. US Geological Survey, 1966.
4. Bagnold, R. A., An energetics total load sediment transport model for a plane sloping beach/ R.A. Bagnold – Journal of Geophysical Research. 1981. V. 86.
5. Bowen, A. J. Simple models of nearshore sedimentation: Beach profiles and long-shore bars/ A.J. Bowen// In Coastline of Canada, Halifax. Geological Survey of Canada, 1980.
6. Петров П. Г. Движение донных наносов под воздействием потока жидкости // МЖГ. 1988. № 2.
7. Петров П. Г. Движение сыпучей среды в придонном слое жидкости // ПМТФ. 1991. № 5.
8. Петров А. Г., Петров П. Г. Вектор расхода наносов в турбулентном потоке над размываемым дном // ПМТФ. 2000. Т. 41. № 2.
9. Милитеев А. Н., Базаров Д. Р. Двумерные в плане уравнения для размываемых русел: Сообщение по прикладной математике. М., 1997.



10. Белолитецкий В. М., Генова С. Н. Вычислительный алгоритм для определения динамики взвешенных и донных наносов в речном русле // Вычислительные технологии. 2004. Т. 9. № 2.
11. Meijer-Peter E., Muller R. Formulae for bedload transport. Proc. 2nd Cong. Int. Assoc. Hydraul. Res., Stockholm, 1948.
12. Bagnold R. A. Beach and nearshore processes. Part I, Mechanics of marine sedimentation. Wiley Interscience. New York. 1963. V. 3.
13. Einstein H. A. The bedload function for sediment transportation in open channel. Ows. Soil Cons. Serv. U.S. Dept. Agric. Tech. Bull. 1950.
14. Yalin M. S. An expression for bedload transportation Div. ASCE 89, 1963.
15. Yalin M. S. Mechanics of sediment transport. Pergamon Press. 1977.
16. Потапов И. И. Моделирование гидродинамических и русловых процессов равнинных рек. Владивосток, 2006.
17. Fernandez L. R., R. van Beek Erosion and transport of bedload Sediment. Journal Hydraul resources. 1976. V. 14.