## А.Ю.Сидорчук (Московский университет)

## морфология и динамика микроформ руслового рельефа

В структурный уровень микроформ входят рифели, дюны и заструги. Их морфология и динамика исследованы методом повторного промера эхолотом по закрепленным продольникам на Тереке, Оби, Дене, Нигере, Днестре в 1978—1986 гг. в диапазоне скоростей потока 0,3-3,0 м/с, глубин - 0,3-25,0 м, уклонов водной поверхности - 0,1-0,6 м/км, диаметров донных наносов - 0,25-1,2 мм.

В связи с существенной стохастической компонентой в процессе формирования микроформ размеры их слабо связаны с гидравлическими параметрами потоков. Повторяемость P длины микроформ L хорошо описывается гамма-распределением  $P^* \frac{1}{\Gamma(X)} L^{A^*} \exp(-\beta L) dL$ , высоты  $\frac{1}{N}$  микроформ — распределением Вейбулла-Гнеденко:  $P^* \lambda L^{N-1} \exp(-\lambda L) dL$ . Для микроформ характерна независимость коэффициентов вариации  $C_{vL} = G_L / L$  и  $C_{vL} = G_L / L$  от гидравлических условий; они изменяются в пределах  $0.4 \pm 0.5$ . Здесь  $\frac{1}{N}$  и  $\frac{1}{N}$  — средние высоты и длины микроформ в однородной по гидравлическим условиям выборке. Параметры гамма-распределения  $\frac{1}{N} = \frac{1}{N} =$ 

Величины  $\vec{h}$  и  $\vec{L}$  тесно связаны с гидравлическими характеристиками потока — средней скоростью  $\vec{L}$  и глубиной  $\vec{H}$ , с подвижностью донных наносов, обратной неразмывающей скорости  $\vec{L}_0$ :  $\vec{h} = \alpha \sqrt{H} \frac{\vec{u} - \vec{L}_0}{\vec{L}_0} \exp(-\vec{b} \frac{\vec{u} - \vec{L}_0}{\vec{L}_0})$ ;  $\vec{L} = \vec{C} \sqrt{L \vec{H}}$ . Коэффициенты здесь зависят от типа микроформ: для рифелей  $\vec{O} = 0,2$ ;  $\vec{b} = -0,33$ ;  $\vec{c} = 3,6$ ; для дюн  $\vec{O} = 0,17$ ;  $\vec{b} = -0,27$ ;  $\vec{c} = 11,0$ ; для эаструг  $\vec{O} = 0,15$ ;  $\vec{b} = -0,25$ ;  $\vec{c} = 35,0$ . Та-

c=11,0; для заструг c=0,15; b=-0,25; c=35,0. Та-ким образом, рифели в среднем в 3 раза короче дон, а доны в 3 раза короче заструг. Максимальных высот заструги достигают при больших скоростях, чем доны, а доны — при больших скоростях чем рифели (при одинаковых  $U_0$ ). Соответственно, начало смыва

разных типов микроформ разное: при увеличении скоростей потока

размываются сначала рифели, потом доны и затем заструги. Исходя из уравнения деформации в форме характеристических уравнений и формулы ЛИВТа для расхода донных наносов, скорость смещения микроформ  $\mathcal{V} = 0.045 \frac{\Delta}{h} \left(\frac{U}{U_o}\right)^3 (4.5 \, \text{L} - 3.33 \, \text{H}_o)$ . Если принять по Г.И.Шамову, то эта ф.Эрмула приобретает структуру формулы для скорости смещения микроформ, предложенную Б.Ф.Снищенко и З.Д.Копалиани.

Вышесказанное относится к микроформам в активной стадии их развития, когда их форма в продольном разрезе практически симметрична: оба откоса выпуклые, их крутизна намного меньше угла естественного откоса, поверхность не осложнена микроформами меньших размеров. В пассивной стадии развития микроформы имеют "классическую" треугольную форму с пологим верховым и крутым (угся естественного откоса) низовым склонами. Их поверхность покрыта микроформами меньших размеров, за счет движения которых они перемещаются. Пассивная стадия наблюдается у дон и заструг. Пля них характерны западывание изменений размеров относительно изменений гидравлических параметров потока. Длины пассивных микроформ увеличиваются с уменьшением водности потока. Длины рифелей на поверхности пассивных дон обычно в 2-2,5 раза меньше длин рифелей на более крупных грядах. Скорость смещения пассивных микроформ в несколько раз меньше, и должна рассчитыватьая с учетом скорости смещения и размером осложняющих их более меских микроформ.