



ДИКАРЁВ В.А.

Изотопный баланс Азово-Черноморского бассейна в позднем голоцене

Современный водный баланс Чёрного Моря [Гидрометеорология, 1991]

Приход:

Речной сток - 338 км³/год

Атмосферные осадки - 238 км³/год

Приток Средиземноморских вод через Босфор - 176 км³/год

Приток Азовских вод через Керченский пролив - 50 км³/год

Итого - 802 км³/год

Расход:

Испарение - 396 км³/год

Сток через Босфор - 371 км³/год

Сток через Керченский пролив - 33 км³/год

Итого - 800 км³/год

Рис. 1. Поперечный профиль через Босфорский пролив [Algan, 2001]

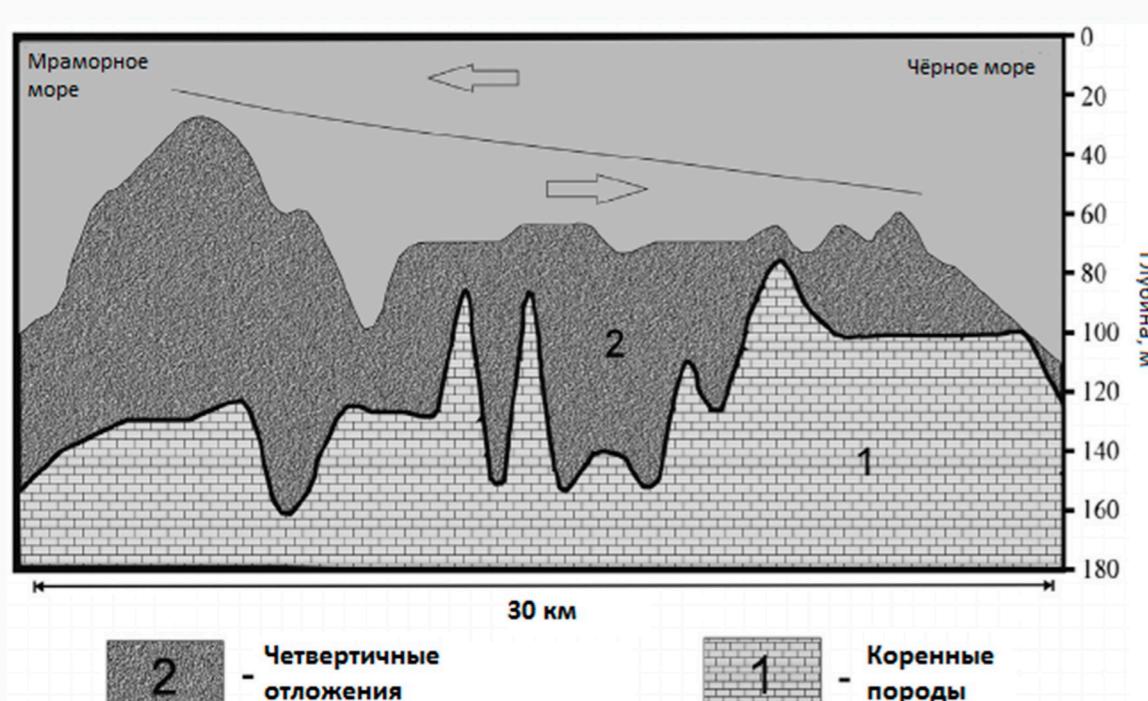


Рис. 2 Черноморская трансгрессия Понта в позднем голоцене



Литература:

Ветштейн В.Е. Изотопы кислорода и водорода природных вод СССР, Л.: Недра, 1982, 216 с.

Гидрометеорология и гидрохимия морей СССР. Черное море. Санкт-Петербург: Гидрометеоиздат, 1991. Т.4, вып. 1. 429 с.

Дикарёв В.А. О фанагорийской регрессии Черного моря//Вестн. МГУ Сер. 5. География, 2011. №1. С 35-40.

Николаев С.Д. Изотопная палеогеография внутриконтинентальных морей. М.: Изд-во ВНИРО, 1995. 127 с.

Николаев С.Д., Гурский Ю.Н., Аникеев В.И. Изотопный состав кислорода иловых вод Черного моря // Новейшие отложения, неотектоника и человек. Вып. 6. 1976. С. 48-53

Суховей В.Ф. Моря Мирового океана. Л.: Гидрометеоиздат. 1986. 288 с.

Ферронский В.И., Поляков В.А. Изотопия гидросферы. М.: Наука, 1983. 277 с.

Чижова Ю.Н., Добролюбов С.А. и др. Оценка влияния вод малых рек на приповерхностные воды Чёрного моря по изотопным данным // Вестн. Моск. Ун-та Сер. 5. География. 2011. №6.

Янина Т.А. Неоплейстоцен Понто-Каспия: биостратиграфия, палеогеография, корреляция. М.: Географический факультет МГУ, 2012, 264 с.

Algan O., et al. Stratigraphy of the sediment infill in Bosphorus Strait: water exchange between the Black and Mediterranean Seas during the last glacial Holocene. Geo Mar. Lett. 2001, p.209–218.

Уравнение I. Изотопно-материальный баланс Чёрного моря при стабильном положении уровня.

$$\text{Урек} \times \delta^{18}\text{O}_{\text{рек}} + \text{Уатм.ос.} \times \delta^{18}\text{O}_{\text{атм.ос.}} + \text{Уиз} \text{ Аз.м.} \times \delta^{18}\text{O}_{\text{АЗ.м.}} + \text{У из} \text{ Ср.м.} \times \delta^{18}\text{O}_{\text{Ср.м.}} = \text{Усток в Босф.} \times \delta^{18}\text{O}_{\text{Чер.м.}} + \text{Уисп.} \times \delta^{18}\text{O}_{\text{исп.}} + \text{Ув} \text{ Аз.м.} \times \delta^{18}\text{O}_{\text{Чер.м.}}$$

* Уравнение справедливо для стабильного положения уровня моря, при котором приход примерно равен расходу, а излишек в виде нескольких кубокилометров, представляющих примерно 0,5% всего баланса, стекает через Босфор в Мраморное море.

Уравнение II. Уравнение для изотопного состава моря при изменении количества поступления Средиземноморских вод.

$$(\text{УЧер.м.} \times \delta_{\text{Чер.м.}} + \text{Урек} \times \delta^{18}\text{O}_{\text{рек}} + \text{Уатм.ос.} \times \delta^{18}\text{O}_{\text{атм.ос.}} + \text{Уиз} \text{ Аз.м.} \times \delta^{18}\text{O}_{\text{АЗ.м.}} + \text{У из} \text{ Ср.м.} \times \delta^{18}\text{O}_{\text{Ср.м.}} - \text{Усток в Босф.} \times \delta^{18}\text{O}_{\text{Чер.м.}} - \text{Уисп.} \times \delta^{18}\text{O}_{\text{исп.}} - \text{Ув} \text{ Аз.м.} \times \delta^{18}\text{O}_{\text{Чер.м.}}) / \text{УЧер.м.} = \delta_{\text{Чер.м.}}$$

Изотопия речного стока

Дунай (57,5%) – $\delta^{18}\text{O}$ от -8,3‰ до -9,5‰.

Днепр (12,5%) – $\delta^{18}\text{O}$ -5,6‰.

Риони (3,8%) – $\delta^{18}\text{O}$ -11,6‰.

Днестр (2,6%) – (примерно равен Днепру), $\delta^{18}\text{O}$ -5,6‰.

Остальные реки (23,6%) – $\delta^{18}\text{O}$ в среднем -11,7‰ (Чорохи -11,5‰; Кодори -11,3‰; Мзымта -12,3‰) [Николаев, 1976].

Средневзвешенное значение рассчитывается по следующей формуле:

$$57,5\%(-8,3\%) + 12,5\%(-5,6\%) + 3,8\%(-11,6\%) + 2,6\%(-5,6\%) + 23,6\%(-11,7\%) / 100 = -8,8\% \text{ (при Дунае -8,3\%) или} \\ 57,5\%(-9,5\%) + 12,5\%(-5,6\%) + 3,8\%(-11,6\%) + 2,6\%(-5,6\%) + 23,6\%(-11,7\%) / 100 = -9,5\% \text{ (при Дунае -9,5\%), т.е. изотопный} \\ \text{состав вод Дуная является определяющим для изотопного состава всего речного стока.}$$

Значения $\delta^{18}\text{O}$ для атмосферных осадков составляет -7‰ [Ферронский, 1983] или -6,5‰ [Ветштейн, 1982], приток из Босфора $\delta^{18}\text{O}$ = +1,5‰, приток из Керченского пролива $\delta^{18}\text{O}$ = -3,4‰ (среднее для Азовского моря).

Получение рассчётного значения изотопии Чёрного моря

Подставив значения изотопии и объемов водообмена в формулу (2) можно вычислить расчетное значение $\delta_{\text{Чер.м.}}$, которое будет равно -2,3001‰, т.е. расчетное значение с высокой точностью совпадает с известным. Далее мы попробуем рассчитать, что происходило бы при изменении различных параметров входящих в это уравнение.

Рассчёт изменения изотопии Чёрного моря при различном поступлении

Средиземноморских вод

Подставив коэффициенты в уравнение (2) к произведению поступающих вод Средиземного моря мы получим:

При падении уровня на 5 м – $\delta_{\text{Чер.м.}} = -2,3002\%$

При падении уровня на 8 м – $\delta_{\text{Чер.м.}} = -2,3003\%$

т.е. изменение изотопного состава под влиянием ограничения поступления Средиземноморской воды будет составлять ничтожно малую величину 0,2-0,3‰ за тысячу лет.

Выход:

После соединения Черноморо-Азовского бассейна со Средиземноморским, выравнивания их уровней и установления стабильного водообмена через Босфор, дальнейшие колебания уровня не могли являться причиной изменения изотопного состава воды в бассейне. Основной причиной изменения изотопии воды являлось изменение пресноводной составляющей баланса, т.е. изменение увлажненности климата, а не масштабы поступления Средиземноморских вод.