

ГИДРОЛОГИЯ И ГЛЯЦИОЛОГИЯ

А.А. Нестерова, Г.П. Фролова

ИССЛЕДОВАНИЕ ЖИДКОГО И ТЕРРИГЕННОГО СТОКА, ПОСТУПАЮЩЕГО В АНДИЖАНСКОЕ ВОДОХРАНИЛИЩЕ

Приведены результаты теоретических исследований гидрологических характеристик рек Кара-Дарья, Яссы, Кара-Кульджа, Тар, Куршаб, питающих Андижанское водохранилище, результаты расчетов по терригенному стоку, поступающему в Андижанское водохранилище.

В горах Кыргызстана формируется сток основных водных артерий Средней Азии. По водности мы занимаем второе место в странах СНГ после России [1]. Но не весь сток горных рек мы используем. Крупные реки, такие как Нарын, Талас, Чу, Кара-Дарья, являются трансграничными. По климатическим условиям предгорья и долины Кыргызстана и соседних с ним республик расположены в аридной зоне. В таких условиях оказывается необходимым умело использовать сток рек, как для нужд водоснабжения, так и гидроэнергетики и ирригации. Одним из способов регулирования стока является создание водохранилищ. Зачастую, проектные расчеты срока службы русловых водохранилищ не оправдываются и искусственно созданные водные резервуары намного быстрее перестают функционировать как резервные емкости и вновь превращаются в реку. Поэтому в период работы водохранилищ необходимо вести мониторинг их заиления, что является актуальной задачей для решения проблемы рационального использования водных ресурсов на территории нашей страны и одновременно учитывать вопросы использования водного потенциала трансграничных рек.

Река Кара-Дарья является левым притоком р. Сырдарьи, протекающей по Ферганской долине. Преобладающая ширина р.

Кара-Дарьи 30–50 м, глубина реки 1 м, скорость течения 2,0–2,5 м/с. На реке построена плотина, выше которой образовано Андижанское водохранилище, объемом 1900 млн. м³, используемое для регулирования количества воды при орошении. Средняя глубина водохранилища около 50 м. Основное питание Кара-Дарьи получает от таяния сезонных снегов. Выпадение дождей играет заметную роль только в формировании паводков. Река имеет снегово-ледниковое питание [2], с весенне-летним половодьем. Однако данная картина наблюдается до Андижанского водохранилища. Затем сток р. Кара-Дарья является уже зарегулированным.

В Андижанское водохранилище несут свои воды реки Яссы и Куршаб (ранее были притоками р. Кара-Дарьи), а р. Кара-Дарья образуется от слияния рек Каракульджа и Тар, которые также приняты нами к рассмотрению (рис. 1).



Рис. 1. Руслу рек при впадении в Андижанское водохранилище: 1 – Яссы, 2 – Кара-Дарья, 3 – Куршаб.

Бассейны рек Яссы и Каракульджи относятся к территории Ферганского хребта, р. Куршаб – к Алайскому хребту, а бассейн р. Тар занимает промежуточное положение – он относится как к Ферганскому, так и Алайскому хребту. И из этого различного ме-

Таблица 1

Основные гидрографические характеристики рек

Река	Г/пост	Длина реки (км)	Коэффициент извилистости	Расст. от устья до г/поста (км)	Средне- взвешен. высота (м)	Площадь водосбора км ²
Яссы	с. Саламалик	105	1,15	52	2590	1180
Кара-Кульджа	киш. Ак-Таш	94	1,03	31	3250	907
Тар	киш. Чалма	119	1,16	34	2810	3840
Куршаб	с. Гульча	98	1,08	69	3010	2010

стоположения проистекают их различия в питании, внутригодовом распределении стока и расходах воды. Реки имеют ширину до 35–115 м, глубину до 1,5 м скорость течения 1,7–2,6 м/с. Куршаб, Тар и Кара-Кульджа относятся к рекам снегово-ледникового питания. Основным источником питания реки Яссы являются сезонные снега. Вследствие относительно низкого гипсометрического положения водосборной площади роль ледникового стока здесь ничтожна, поэтому река относится к снеговому типу питания [2]. Остальные источники питания рек – жидкие осадки и грунтовые воды – имеют меньшее значение. Жидкие осадки быстро испаряются с поверхности почвы или трансформируются растительностью. Что касается грунтовых вод, то существенное влияние на сток рек они оказывают только зимой.

Реки, как правило, не замерзают. В декабре – марте образуются скопления плывущего льда – шуга. Полноводными реки бывают с апреля по август, в период интенсивного таяния снега в горах и ливневых дождей. Уровень воды на реках в этот период повышается по сравнению с меженным на 1–3 м (максимум на 5 м), скорость течения возрастает в 2 раза и более. Межень устанавливается в сентябре.

Половодье в бассейне реки Кара-Дарья начинается в марте или начале апреля и заканчивается в сентябре и редко в начале октября. Продолжительность половодья меняется в широких пределах (от 140–200 дней и более). За время половодья проходит до 75–85% годового стока. Наибольшие годовые расходы на реках Тар, Каракульджа, Куршаб, Кара-Дарья отмечаются в июне. Межень на этих реках продолжается с сентября до марта или апреля следующего года. Расходы воды постепенно уменьшаются, но на реке Каракульджа осенью в отдельные годы наблюдается заметное общее увеличение расходов и прохождение сравнительно небольших дождевых паводков. Половодье на реке Яссы за счет снегового питания начинается в марте, заканчивается в августе. Наибольшие годовые расходы проходят в мае. Общая продолжительность половодья 140–180 дней. За это время сток составляет 60–85% годового. Меженное состояние продолжается с сентября до марта следующего года. Снижение расходов воды в этот период с незначительными колебаниями происходит до января или февраля следующего года, когда обычно бывают наименьшие годовые расходы.

Основные гидрографические характеристики рек приведены в табл. 1.

Известно, что большая часть терригенного стока перемещается в водном потоке в период половодья и паводков, поэтому нами были проанализированы ряды максимальных расходов по гидропостам, расположенным в нижнем течении рек, впадающих в водохранилище. Были взяты для р. Кара-Дарья гидропост г. Узген, р. Яссы – г. Узген и для р. Куршаб – кишл. Кочкор-Ата. Но мы столкнулись с тем, что наблюдения на этих постах за расходами воды велись периодически, с перерывами, и не хватало данных максимальных расходов воды за последние годы. Для того чтобы решить эту проблему, были выбраны реки-аналоги с более длинным рядом наблюдений, что позволило продлить ряд максимальных расходов воды на реках Кара-Дарья, Куршаб, Яссы по интересующим нас постам. Для бассейна р. Кара-Дарья был взят бассейн ее самого крупного притока – р. Тар (гидропост киш. Чалма). Для восстановления рядов на реках Куршаб и Яссы были взяты бассейны этих же рек по створам постов, расположенным на этих же реках выше по течению. Для р. Куршаб был взят пост с. Гульча, и для р. Яссы – пост с. Саламалик. Для всех рек были соблюдены соответствующие критерии для выбора бассейнов-аналогов, соотношение площадей водосборов составило не более 1:5 [3].

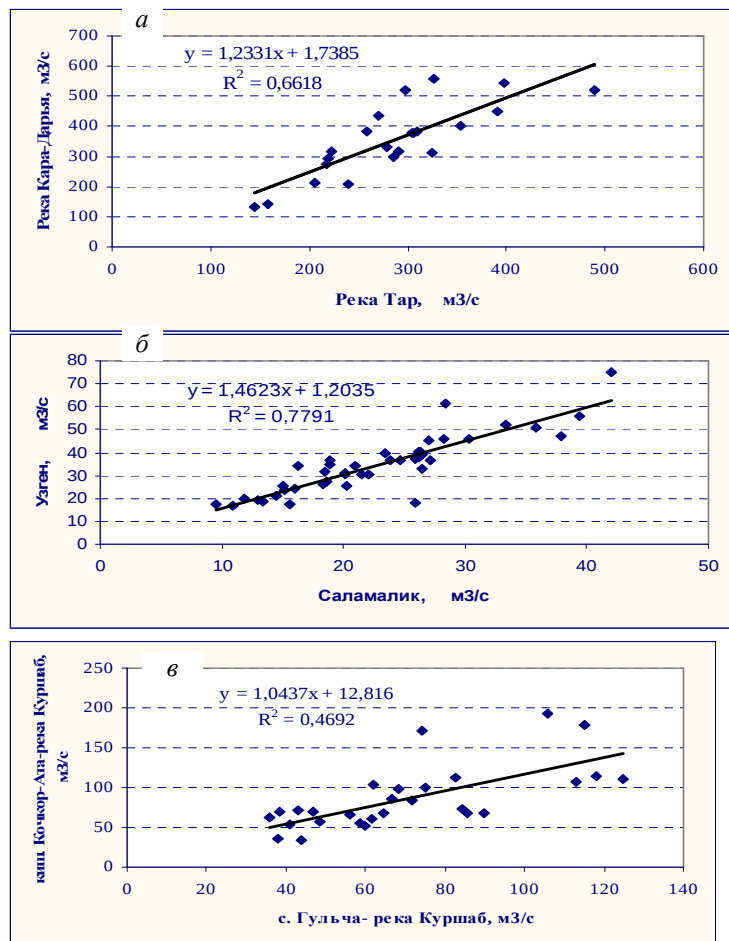


Рис. 2. График зависимости максимальных расходов воды:
а – на рр. Кара-Дарья и Тар; б – р. Яссы; в – р. Куршаб.

На рис. 2 представлены графики связи максимальных расходов воды на исследуемых реках и выбранных реках-аналогах и приведены линии и уравнения линий трендов, обозначающих наличие прямолинейной связи между исследуемыми параметрами.

По линиям тренда также прослеживается увеличение расходов воды за исследуемый период времени.

Для рек Кара-Дарья и Тар (см. рис. 2 а) коэффициент корреляции R достаточно высокий – 0,81. Это говорит о том, что существует хорошая связь между расходами, наблюдаемыми на гидропостах сравниваемых рек, и возможность использовать гидрологические данные рек для продления ряда максимальных расходов воды.

По графику зависимости максимальных расходов нижних и верхних створов (см. рис. 2, б, в) рассчитан коэффициент корреляции для р. Куршаб $R = 0,63$, что соответствует критерию тесной связи между исследуемыми параметрами. Для р. Яссы по максимальным расходам коэффициент корреляции имеет несущественное значение, поэтому в расчетах нами взяты данные наблюдений среднегодовых расходов, коэффициент корреляции составил $R = 0,84$.

После выбора бассейнов-аналогов и проверки корреляционной связи по уравнениям, приведенным на рис. 2, были продлены ряды максимальных расходов воды до 2001 г. для рек Кара-Дарья, Яссы и Куршаб по постам, расположенным в нижнем течении рек.

Получив удлинненные ряды максимальных расходов воды, мы смогли удлинить ряды наблюдений за твердым стоком рек Кара-Дарья, Куршаб и Яссы. Для этого первоначально определили связь между расходами воды и стоком взвешенных наносов.

Данные по расходам взвешенных наносов были взяты из фонда Гидрометцентра Кыргызстана. В табл. 2 приведены зарегистрированные данные по постам за 19 лет по твердому и максимальному стоку рек Кара-Дарья и Яссы, за 18 лет этих же параметров реки Куршаб. К сожалению, некоторые данные отсутствуют. Это связано с неравномерностью измерения расходов взвешенных наносов во времени, и в связи со сложностью их измерения, особенно в период паводков. В 1993 г. наблюдения за стоком взвешенных наносов по техническим причинам повсеместно были прекращены.

Таблица 2

Значения твердого и максимального стока
за исследуемые годы

Год	Расход взвешенных наносов, тыс./м ³	Макс. расход, м ³ /с	Год	Расход взвешенных наносов, тыс./м ³	Макс. расход, м ³ /с	Год	Расход наносов, т./м ³	Макс. расход, м ³ /с
Река Кара-Дарья – г. Узген			Река Куршаб – киш. Кочкор-Ата			Река Яссы – г. Узген		
1973	2397	297	1976	157	68	1963	60	178
1974	449	134	1977	50	84	1964	73	198
1975	1161	310	1978	179	113	1965	7	77
1976	1762	274	1979	94	35	1966	401	493
1977	1837	381	1980	305	171	1967	50	216
1978	1096	215	1981	220	56	1968	24	147
1979	5797	520	1982	374	87	1969	824	450
1980	974	332	1983	47	34	1970	148	230
1981	2253	378	1984	452	192	1971	81	177
1982	517	140	1985	284	111	1972	61	200
1983	2694	557	1986	66	70	1973	60	213
1984	2658	450	1987	30	55	1974	5	47
1985	1453	319	1988	200	114	1975	32	91
1986	518	436	1989	294	108	1976	90	267
1987	3359	544	1990	75	60	1977	32	183
1988	6398	520	1991	178	178	1978	52	174
1989	510	208	1992	192	103	1979	321	447
1990	476	384						
1991	1113	318						

Получив по расчетам достаточно высокие коэффициенты корреляции R зависимости твердого стока и максимального жидкого стока для исследуемых рек (р. Кара-Дарья 0,73, р. Куршаб $R = 0,68$, р. Яссы $R = 0,97$) за фактический период наблюдений, мы получили возможность использовать гидрологические данные рек для продления ряда стока наносов до 2001 г. и вычисления общего объема взвешенных наносов от всех трех рек. На основании исследований, проведенных для горных рек Кыргызстана по

учету влекомых наносов [4], нами был рассчитан общий объем наносов, по всем трем рекам за период до 2001 г. включительно (табл. 3).

По береговым очертаниям Андижанского водохранилища, отчетливо видно (см. рис. 1), что процесс переформирования берегов практически отсутствует, из-за скального обрамления и закальматированного глинистого прибрежного шельфа.

Поэтому в расчеты наносов не были включены объемы терригенного стока по разрушению берегов водоема вследствие малости его величины по сравнению с наносами, поступающими с речным водным потоком.

Таблица 3

Общий объем наносов по годам

Годы	Объем взвешенных наносов, тыс./м ³	Объем влекомых наносов, тыс./м ³	Общий объем наносов, тыс./м ³	Годы	Объем взвешенных наносов, тыс./м ³	Объем влекомых наносов, тыс./м ³	Общий объем наносов, тыс./м ³
1963	200	60	260	1983	3285	985	4270
1964	243	73	317	1984	3032	910	3942
1965	23	7	30	1985	1709	513	2222
1966	1337	401	1738	1986	635	191	826
1967	167	50	218	1987	3951	1185	5136
1968	81	24	106	1988	7675	2302	9977
1969	2747	824	3571	1989	738	222	960
1970	494	148	642	1990	944	283	1228
1971	269	81	350	1991	1680	504	2184
1972	205	61	266	1992	1863	559	2422
1973	2598	779	3377	1993	1580	474	2054
1974	466	140	605	1994	1756	527	2283
1975	1424	427	1851	1995	1282	385	1666
1976	2114	634	2748	1996	1521	456	1977
1977	2121	636	2757	1997	996	299	1295
1978	1362	409	1771	1998	1684	505	2189
1979	7173	2152	9325	1999	1682	505	2187
1980	1732	520	2252	2000	549	165	714
1981	2874	862	3737	2001	1006	302	1308
1982	631	189	821	среднее	1688	506	2194

Среднемноголетний объем терригенного стока (взвешенные + влекомые наносы), поступающего в водохранилище на основании наших расчетов, основанных на эмпирических данных – $V_n = 2165$ тыс.м³. С таким нарастанием твердого стока, мертвый объем Андижанского водохранилища ($V_{м.о.} = 0,15$ км³) будет заполняться наносами еще в течение 40 лет.

Литература

1. *Комарова Н.Г.* Геоэкология и природопользование. – М.: Академия, 2003. – 190 с.
2. *Шульц В.Л.* Реки Средней Азии. – М.-Л.: Гидрометеиздат, 1965. – 400 с.
3. *Орлов В.Г., Сикан А.В.* Основы инженерной гидрологии. – С.-Петербург: РГГМУ, 2003. – 187 с.
4. *Талмаза В.Ф., Крошкин А.Н.* Морфометрические характеристики горных рек. – Фрунзе: Илим, 1968. – 120 с.