

Съобщения

Основни резултати от българо-съветската експедиция на НИК „Професор Колесников“ – XVIII рейс

Алексей А. Безбородов^{}, Атанас Д. Василев^{**},*

*Спартак Д. Чочов^{***}, Александър С. Романов^{****},*

*Станислав Б. Крамаренко^{*****}*

** Морской институт гидрофизический институт АН УССР (Севастополь)*

*** Институт по океанология, БАН (Варна)*

**** Геологический институт, БАН (София)*

***** Институт геологических наук АН УССР (Киев)*

Научната програма на проведената от 21 до 29 април 1988 г. българо-съветска експедиция на НИК „Професор Колесников“ обединяваща интересите на няколко независимо действащи отряда: геофизичен, геологически и хидрологични. Едновременно с това беше работено по два проекта, финансириани от Министерството на културата, науката и образованието (договор № 647/87 „Еволюция на западната част на Черноморската котловина в неоген-кватернерно време“ и договор № 867/88 „Веществен състав на суспендиралото вещество от Дунав и динамика на разпределението му в българския сектор на акваторията на Черно море“).

Основни цели на експедицията. 1. Изследване на възможностите на нестационарните методи на морската геотермия за търсене на залежи от нефт и газ на шелфа и за инженерно-геоложко проучване на

площадките, определени за работа на морски сондажни платформи. 2. Изследване разпределението на физико-химичните параметри във водите на шелфа на НРБ и прилежащия дълбоководен район. 3. Изследване разпределението и състава на наносите и закономерностите на техния пренос и отлагане.

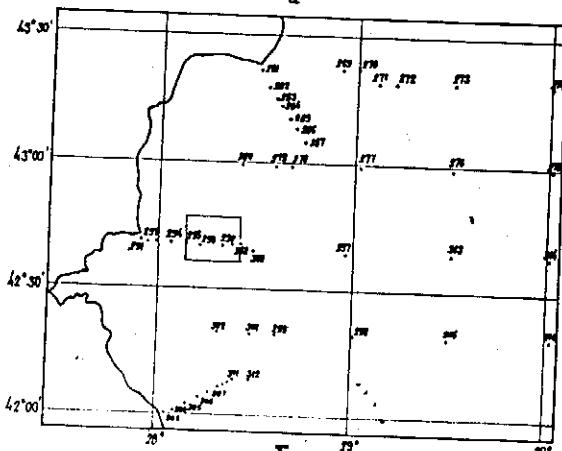
Решавани задачи. 1. Средно детайлна геотермична и литолого-стратиграфска снимка с оценка на физико-механичните свойства на дънните седименти над антиклиналната структура „Юрий Годин“ и на част от морското продължение на Предбалканския разлом в полигон с размери 10 x 10 km, включваща разрез по абсолютни температури на 7 дълбочини, литолого-стратиграфско описание, определяне на влажност, плътност и коефициент на структурна якост. 2. Измерване и определяне на температурата, солеността и съ-

държанието на O_2 , H_2S , $P-PO_4$, $N-NO_3$, $N-NO_2$, S_2O_3 , Сорг на водната среда. 3. Определяне на количеството и състава на наносите по три профила на шелфа на България.

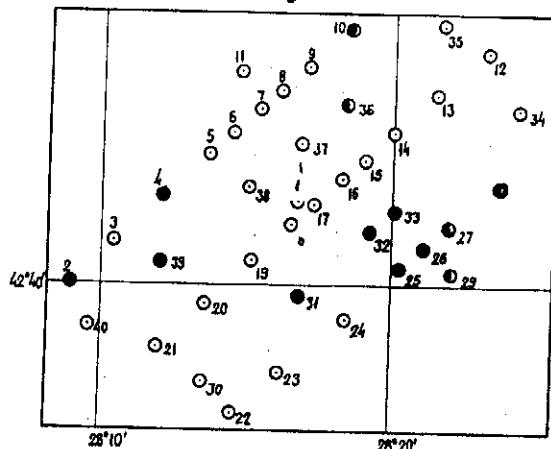
Геолого-геофизичният полигон и едромасшабната мрежа на хидрологките станции са показани на фиг.1.

Апаратура и методика. Измерванията на геолого-геофизичния полигон бяха навигационно обезпечени с РЛС „Миус“ и приемоиндикатор „Шхуна“ на спътникова навигационна система „Цикада“. В центъра на полигона беше поставен буй с отражател. Точността на определяне на координатите на буя по спътникова система „Цикада“ е 0,2 мили. Абсолютната точност, с която бяха определени координатите на станциите при отчитане на стандартното отклонение, не е по-малка от 400 м.

a



b



Фиг.1. Схеми на хидрологките (a) и геолого-геофизичните (b) станции

Апаратурата за набордна геотермия обезпечаваше измерване на абсолютни температури в 9 точки с период на комутация 0,2 с и точност 0,003 °C. Използвана беше геоложка тръба от стъклоролинг с дължина 3,5 м, вътрешен диаметър 115 mm и тегло 150 kg, снабдена със сменяеми полистиленови „ръкави“. Приложена беше методиката „набордна геотермия“ (Василев, 1984).

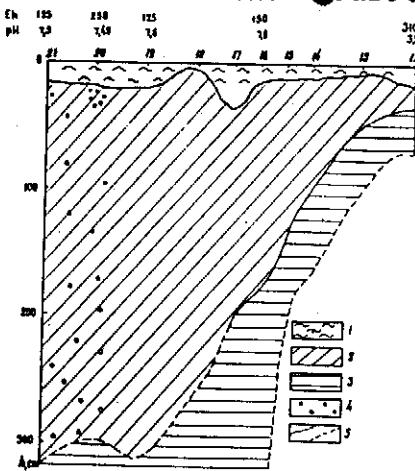
За определяне на физико-механичните свойства на дълбините отложения бяха използвани разработените и тарираните в ИГН АН Украйна усъвършенстван микроненетрометър МВ-2У и ръчна микрокрилчатка МК-1.

Използваният pH/Eh-метър-йономер И-102 най-пълно отговаря на изискванията на корабните лаборатории.

Стандартно е описан целият материал, вдигнат на борда. Температурата и солеността на хидрофизичните станции бяха измервани с помощта на сonda MGI-4102 „Исток“, производство на СКБ МГИ АН Украйна. Фосфатите и нитратите в анаробни води бяха определени след отделяне на сероводорода чрез продухване на пробата с аргон.

Пробите за супензирано вещества бяха взети от повърхността, от 25 или 50 m дълбочина и от придънния слой вода. Пробообортът беше извършен с помощта на 16 съветски единолитрови батометри. В лабораторни условия ултрафилтри се отложени върху тях супендиран материал бяха промивани с по 3 l дестилирана вода за отстраняване на изкрисализиралата сол, след което изсушени филтри бяха притегляни с точност до четвъртия знак.

Геотермични и геоложки изследвания. От 40 станции измервания бяха проведени на дълбочина: до 1 m под дъното на 5 стан-



Фиг.2. Стратиграфски разрез по профил от геолого-геофизичния полигон (станции 21 - 12) и стойности на Eh и pH в придънния слой вода

1 – съвременни утайки; 2 – древночерноморски; 3 – новоëвксински; 4 – газонасещане; 5 – стратиграфски граници

ции; до 2 м – на 8; до 3 м – на 23; над 3 м – на 4 станции. На първите 36 станции работиха 7 датчика, а на останалите – 6.

Отделени бяха следните литостратиграфски слоеве: съвременни, древночерноморски и новоевксински. Схема на техните мощности е представена на фиг. 2. Пробите от 33 станции бяха обработени с експресна методика за определяне на физико-механични свойства. Първичната обработка показва способността на методиката да картира разновъзрастови седименти.

Съвременни черноморски седименти. В района на полигона те заемат най-горната (20 – 30 см) част от разреза, с изключение на най-източната му част. Те са представени от пелитови тини с черен цвят, в някои места с мирис на сероводород. Те имат висока влажност (130 – 160 %), ниска плътност (1,23 – 1,45 g/cm³), а също ниски стойности на якостните параметри (10 – 40 g/cm²). Нарушените прости незначително изменят якостта си ($K_{sp} = 1,29 - 1,33$), което изглежда е свързано с невисоката скорост на седиментация и формирането на структурни връзки на далечна коагулация. Възможно е слабо структурно образование в повърхностния слой седименти, свързано с монтморилонитовия състав на тините, като най-чувствителни на физико-химичните условия на средата.

Древночерноморски седименти. Открити са практически във всички вдигнати прости, но най-голяма мощност (300 – 310 см) имат в западната част на полигона. В източно направление мощността им закономерно намалява до 40 – 60 см. Седиментите са представени от алевритово-пелитови тини със зелено-сив цвят с прослойки от мидени черупки и мирис на сероводород. С дълбината физико-механичните им свойства закономерно се изменят. На опробваните дълбочини влажността им превища 100 % при плътност 1,42 – 1,50 g/cm³. С увеличаване на дълбината на залагане протичат уплътняване и дехидратация, увеличаващи якостта на структурните връзки, за което свидетелстват високите стойности на K_{sp} (2,05 – 4,03). Стойностите на якостта се колебаят от 30 до 100 g/cm² и практически

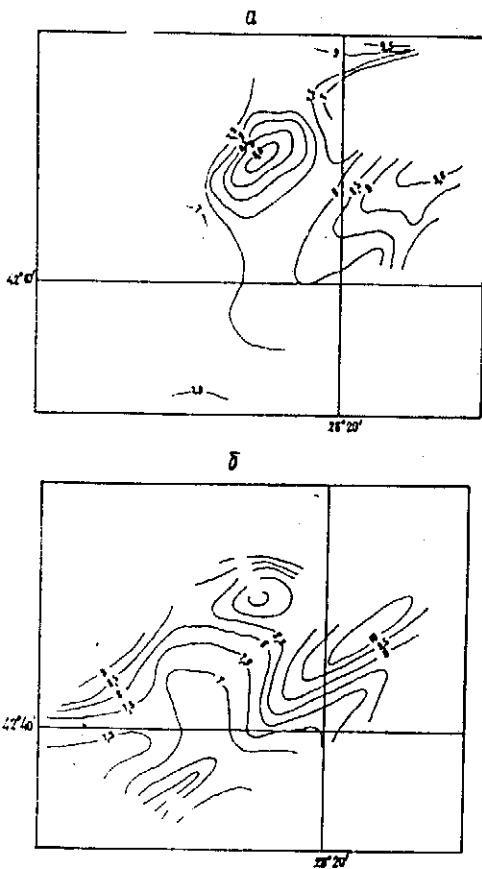
характеризират сцеплението между частите на грунта, тъй като тъгълът на вътрешно триене в тях е равен на нула. За този тип е характерно наличието на водонаситени прослойки от слабо циментиран измит детрит (влажност 150 – 180 %) с мощност 20 – 30 см, които се разтичат при нарушаване на структурата им. Водата в тях се задържа вследствие на нееднаквата проницаемост на различните слоеве.

Новоевксински седименти. На приръбния вал те са най-плитко разположени в района на станции 15, 16, 25, 26, 27, 32 и 33. Там съвременни черноморски седименти практически отсъстват, а мощността на древночерноморските рязко намалява. По състав и свойства те се отличават от другите седименти. За тях са характерни високи стойности на плътността (1,60 – 1,91 g/cm³) при влажност 39 – 80 %, наличие на преходен слой от силно загазовани тини с многочислени прояви на хидротроилит. Якостта на слоя съществено нараства и достига стойности 100 – 260 g/cm². Ролята на структурната съставяща на якостта остава достатъчно висока ($K_{sp} = 2,63 – 3,11$), но в някои пунктове е висока остатъчната якост, което може да е вследствие от преобладаване процесите на уплътняване на определени етапи от дигенеза.

Минималната и максималната температура, измерена със системата за набордна геотермия, е съответно 7,34 и 10,34°C при температура на въздуха и повърхностните води около 9°C. Повечето построени температурни разрези по станции имат характерен синусоидален вид или се явяват негова част. Изключение са кривите, получени на станции 7, 14, 19, 37 и 38, които в план ограничават структурата. Станциите, разположени в близост до дълбинния Предбалкански разлом и вън от Долнокамчийското понижение, се отличават с по-ярко изразен минимум на температурата на дълбочина 150 m. Лабораторното изследване на тълбите от профил през разлома показва, че чепосредствено в областта му те се отличават с наличие на сероводород в повърхностния слой, понижени стойности на Еh и pH и сълна загазованост със сероводород на цялата ядка.

На основата на температурните разлики са съставени карти на разпределението

на температурата на дълбочини 50 и 100 см под дъното – фиг.3. Ясно се откряват две температурни аномалии с амплитуди 2 – 2,5°C. Фоновата температура е около 7,5°C. Регистрираните темпера-



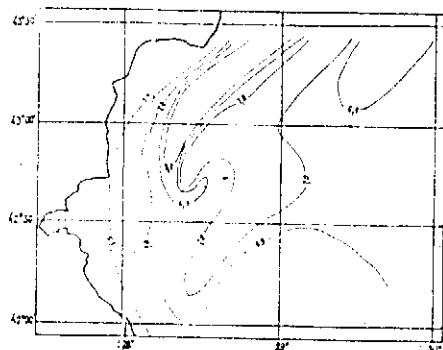
Фиг.3. Карти на температурното поле в седиментите на дълбочини 50 (а) и 100 (б) см

турни аномалии са от вида „топлинна депресия“, установени над доказани залежи на нефт и газ (Mc G e e, M e u e g, P r i n g l e, 1989).

Хидрологически изследвания. Експедиционните работи са проведени по време на престояването на полето на хидрологичните параметри към летен тип. Температурата на повърхността на водата в изследвания район се изменя от 8,3 до 9,4°C, солеността от 16,5 до 18,4‰ (фиг.4, 5). Мощността на горния квазиеднороден слой е 10 – 30 м, като намалява при движение от

открито море към брега. На дълбочини до 50 м термоклини отсъства.

Мощността на хладния промеждущен слой (ХПС), ограничен от изотерми 8°C е 30 – 90 м, като се увеличава от центъра на западната халистазна област към континенталния склон. На шелфа ХПС се раз-

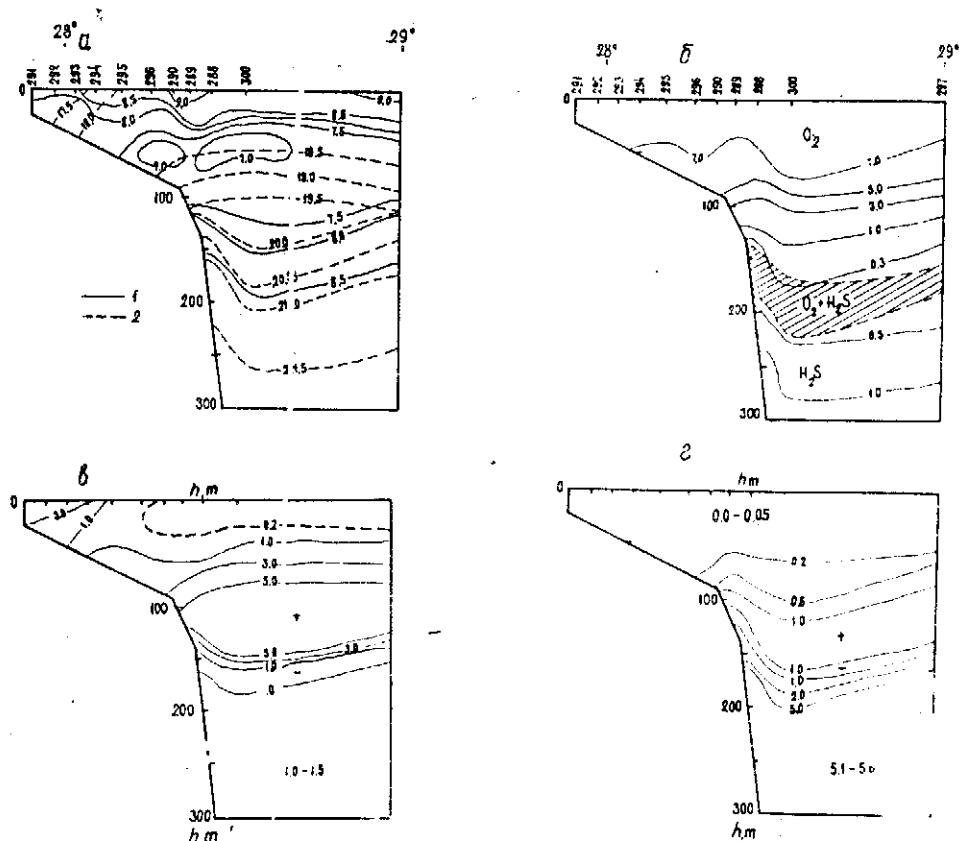


Фиг.4. Карта на температурното поле в слоя на минимални температури

полага на дълбочини 5 – 20 м от дъното. Минималните температури в ХПС са 6,6 – 6,9°C (фиг.4). Разпределението на температурите в слоя на минимума свидетелства за възможното проникване на тези води на шелфа на България от северозападния шелф на Черно море.

Разпределението на солеността на повърхността се характеризира с наличието на явно изразена фронтална зона в прибрежната част на шелфа. Градиентът на солеността във фронталната зона достига 0,5‰/km и явно е обусловен от влиянието на опреснените от стока на Дунав води на северозападния шелф.

Разпределението на кислорода на повърхността е много еднообразно (7,4 – 7,6 ml/l). Повърхностният, квазиеднороден по кислород слой има мощност от 30 до 60 м с разширяване от морските станции към прибрежните. Съдържанието на фосфати и нитрати в този слой се приближава до аналитичната нула (фиг.5). На шелфа, на дълбочини по-малки от 50 м, съдържанието на кислорода е еднакво от повърхността до дъното. На дълбочини от 50 до 100 м съдържанието (5 – 20 м от дъното) намалява до 6,1 – 6,5 ml/l. Фосфати в шелфовите води практически отсъстват от повърхността до дъното, а концентрация-



Фиг.5. Хидроложки разрези по паралел $42^{\circ}40'$ с.ш.
а: 1 — T , $^{\circ}$ C; 2 — S , %; б: O_2 , ml/l; H_2S , ml/l; в: $N-NO_3$, $\mu M/l$; г: $P-PO_4$, $\mu M/l$

та на нитрати съставлява $1 - 4 \mu M/l$ и на нитрити $0,2 - 0,4 \mu M/l$. Възможно е отсъствието на фосфати да е обусловено от „изяддането“ им от планктона в периода на пролетния „цифтеж“. Опреснените от Дунав води носят на българския шелф значително повече нитрати, отколкото фосфати и техният запас напълно не се изчерпва даже в периоди на „цифтеж“. По такъв начин развитието на планктона на шелфа на България по време на изследванията е лимитирано от фосфатите. Постъпването на нитрати на шелфа е свързано с Южното течение, а не е вследствие от нитрификацията на дъното, което се потвърждава от намаляването на концентрацията на нитратите от повърхността към дъното.

В дълбочинната част на изследванията раз-

ион, непосредствено под еднородния слой, се намира слой на рязко изменение на хидрохимичните параметри (фиг.5). Съдържанието на кислорода намалява от $7,5 \text{ ml/l}$ на $40 - 60 \text{ m}$ до нула на $120 - 200 \text{ m}$. При концентрация на кислорода $0,3 \text{ ml/l}$ като правило се появява сероводород. Пълното изчезване на кислорода е свързано с концентрации $0,4 - 0,5 \text{ ml/l}$ на сероводорода. Слой на съвместно съществуване на кислорода и сероводорода е с мощност от 20 до 60 m . Горната граница на сероводородната зона в централната част на западната халистаза се намира на дълбочина около 90 m , а на периферията (около склона) се спуска до $150 - 160 \text{ m}$. Непосредствено над склона горната граница на сероводородната зона отново се из-

дига до дълбочина 110 – 130 м, което съответства на общото издигане на води по склона (фиг.5). Не е отбелян изход на сероводород на шелфа.

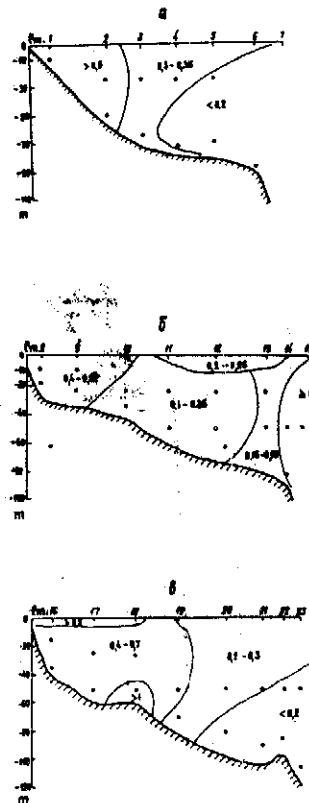
Едновременно с намаляването на кислорода под еднородния слой се наблюдава нарастване концентрацията на фосфати и нитрати. На дълбочини, примерно 40 – 50 м над границата на сероводородна зона се наблюдават максимални стойности на тези параметри ($\text{NO}_3 > 6 \mu\text{M/l}$, $\text{PO}_4 > 1,2 \mu\text{M/l}$), а с увеличаване на дълбочината те рязко намаляват. Минимумът на фосфатите, съвпадащ с най-резкия градиент на намаляване на нитратите, се намира на 10 – 20 м над границата на сероводорода, а минимумът на нитратите – на 10 м под минимума на фосфатите (т.е. непосредствено на горната граница на сероводородната зона). Концентрацията на фосфати в минимума се изменя от кула в дълбоководната част на района до $0,8 \mu\text{M/l}$ в областта над континенталния склон. Мощността на слоя на минимума е 5 – 15 м. Концентрацията на нитрати в минимума е 0,0 – $0,5 \mu\text{M/l}$, а мощността на този слой е 10 – 25 м. Под горната граница на сероводородната зона концентрацията на фосфатите рязко се увеличава до $5,0 – 5,5 \mu\text{M/l}$ след 30 м и повече практически не се изменя до дълбочина 400 м. Трябва да се отбележи, че в областта на разполагане на нитратния и фосфатния минимум (около горната граница на сероводорода), като правило се появяват нитритите ($0,1 – 0,3 \mu\text{M/l}$). Редуването на слоеве с максимално и минимално съдържание на биогенни елементи е обусловено от процесите на минерализация на органичното вещество и от потреблението на биогени от хемосинтезиращи бактерии. Възможен е също процесът на редукция на нитрати.

За времето на изследване ъпвелингът на дълбочинни води по склона бе много слаб и не се наблюдаваше тяхното разпространение на шелфа.

Изследване на супендираното вещество. За супендираното вещество са взети и отфильтрани 69 пробы от 23 станции. Изчислените концентрации на супендираното вещество са нанесени на разрезите на фиг.6.

Анализът на данните за разпределение-

то на супендирания материал показва следните закономерности в условията на преобладаващи североизточни ветрове. И в трите галса се оформя крайбрежна зона, характеризираща се с най-високи концент-



Фиг.6. Разрези по изчислени концентрации (mg/l) на супендирано вещество

а – Калиакренски галс; б – Емински галс; в – Резовски галс

ации. Тази зона е най-широка в най-южния галс – Резовския. В него се отбелява и двуслойна конфигурация на разпределението с повърхностен слой максимално набогатен на супендиран материал ($> 0,8 \text{ mg/l}$) и отдолу лежащ слой, обхващащ целия воден стълб до дъното с концентрации от 0,4 до $0,7 \text{ mg/l}$. В направление към морето съдържанието на супендиран материал постепенно намалява. В акваторията над ръба на шелфа и преди него (в Ка-

ята над ръба на шелфа и преди него (в Ка-лиакренския и Резовския галс) се оформя зона с понижени концентрации (под 0,2 mg/l), а в Еминския галс – зона с повишени концентрации (над 0,3 mg/l).

Изследванията потвърждават домини-

ращата роля на Южното (Дяволското) шелфово течение като основен литодинамичен фактор, транспортиращ суспендиран материал в акваторията на българския черноморски шелф (Ч оч о в, М а н д о - в а, 1989).

Л и т е р а т у р а

Василев, А. 1981. Методики за геотермично изследване на шелфа. Доклад на I младежка научна сесия „Приносът на младите научни работници в изучаването и усвояването на богатствата на Черно море“, Варна. Ч оч о в, С., Е. М а н д о в а. 1989. Количество разпределение на суспендираното ве-

щество и на някои елементи в него по два галса пред българския черноморски шелф. – R. C. Acad. Bulg. Science, 2, 4. Mc G е e, H. J. M e u e r, T. R. P r i n g l e. 1989. Shallow Geothermal Anomalies Overlying Deeper Oil and Gas Deposits in Rocky Mountain region. – Amer. Ass. Petrol. Geolog. Bull., 73, 5.

Main results of the Joint Soviet – Bulgarian Research voyage with the RV "Prof. Kolesnikov" – voyage No XVIII

*Aleksey A. Bezburodov, Atanas D. Vassilev,
Spartak D. Chochov, Alexander S. Romanov,
Stanislav B. Kramarenko*

(Summary)

Results from the geothermal, lithological-stratigraphic, engineering-geological, hydrophysical and hydrochemical investigations have been presented.

The physical-mechanical properties of the separate contemporary, ancient Black Sea and New-Euxinian sediments have been determined on a geological site covering the anticline "Yurii Godin" structure. A thermal anomaly of the "thermal depression" type has

been registered.

New data about the distribution of the physical-chemical parameters in the waters of the Bulgarian shelf and in its adjacent deep-water region have been obtained during their restructuring to the summer type.

New data has been presented about the distribution of the suspended substance in the waters of the Bulgarian shelf.

Постъпила на 8.02.1990 г.